古生态学概論

P. 中. 蓋格尔 莣

地质与品社



58.316

古生态学概論

P. Φ. 盖格尔 著 王 立 文 蔣 福 新



Р. Ф. ГЕККЕР

ВЕЕДЕНИЕ В ПАЛЕОЭКОЛОГИЮ

ГОСГЕОЛТЕХИЗДАТ

MOCKBA 1957

古生态学是古生物学中的重要部分。它研究地更时期的生物与当时生活条件的相互关系,闡明已絕灭生物的生活方式。这是我国古生物学研究的一个新方向,它对于准确划分地層,闡明沉积矿床成因,以及詳細恢复古地理和古气候有極大帮助,同时对于解釋区域構造活动也有重要意义。

古生态学的研究,我国古生物学界剛剛开始,这方面的著作还未 曾有过,本書的出版对于这門 5兴科学的發展有一定的促进作用。

古生态学概論

	著		者	 P.	Ф. 盖		格			尔
	譯		者	王	立	文		蔣	稲	新
	出	版	者		凉宣:		卜永	光寺	西街	3号
				北!	《市審刊》	出張業會	業群	可证出	字第 0	50号
•	發	行	者	新		华		書	Ť	店店
	印	刷	者	鬃	这	2	Ep		刷	F

印数 (京)1-3300部

1959年4月北京第1版

开本 31"× 43" %5

1959年 1月第 1 次刊刷

字数 90,000

印張44 插頁11

定价 (10)0.99元

目 录

原序	
中文版序	
一、古生态学的历史、任务与方法	
1.古生态学的历史	1
2 古仕本学与开始兴明斯	
3. 一般研究方法	***************************************
4. 况头土义力法	
5. 概念与术語	21
6.古生态学与地質学問題	
二、野外覌祭	30
三、采集	40
三、采集 ····································	51
五、圖解	54
五、圖解	61
2.書刋插圖	62
一 明文 が マログはよた。ロガネロニュニュ	
七、古生态学展覽	83
七、古生态学展覽	84
参考文献	
圖版及圖版說明	

原 序

古生态学 是古生物学的一个部分。它研究地史时期生物与其居住环境之間的相互关系,正如生态学 (新生态学 [неоэкология]) 在現今生活着的生物方面所担負的任务是一样的。

古生态学問題的提出和解决,無論在理論上或在实踐上都有重大 意义。

古生态学問題,只有根据数种有关科学的,主要是地質学的和生物学的資料,只有利用这些科学所采用的各种方法以及自己所專有的 方法,才能得到解决。

对生物学理論来講,因而也是对进化学說来講,古生态学具有头等重要的意义,因为生物进化的問題在相当大的程度上乃是生态学,具体講乃是古生态学的問題。闡明在外部和內部因素影响下物种形成的过程是研究生物种类进化問題的基础。了解外部因素对地更时期生物的响影,系古生态学的任务之一。

从古生态学的观点来研究絕灭生物遺骸和含遺骸的沉积物之后, 我們就有可能鑑識生物对其生活条件的适应,探溯生物在同这些条件 及其在时間上变化的相互联系中的發展(进化),从而有可能闡明物 种形成的原因与条件。

生物的进化問題是生物学的一个最复杂、最困难的問題,解决这一問題时,应該有研究古生态学的古生物学家参加。

研究分类的古生物学家的日常工作,对沉积岩層剖面的分層与对 比是極其重要的,但是若缺乏他所研究的石化生物門类的一般生态規 律和生态知識,也是不完善的。問題在于,生物(屬、种等)分类位 置的确定,不單需要所研究种类的形态特征、个体發生、系統發育的

Палеоэкология 古生态学, палео (源自希腊文)——古老的; ойкос (源自希腊文)★2) ——住所; логос (源自希腊文) ——学說。

知識,而且也需要它們机能形态、生态和生物地理的知識。

不考虑石化生物与周圍有机和無机环境关系而建立的石化生物的 分类,常常是人为的、形式的、不符合个体之間真正的亲緣关系的。 同理,由于忽視生态学的資料,由于不正确地建立了系統發育系列, 可能使关于进化过程的結論变成錯誤:把实际上是非亲緣的,只是因 生活在类似条件下而發展成趋同的种类放在一个成因系列中。或者相 反,根据在分类学家看来是很重要的某些特征,人为地把一些种类彼 此分开,实际上这些特征是很容易随着生活条件的改变而改变的。这 种錯誤是不能容許的,若想避免这些錯誤,只有用闡明各个特征适应 意义的办法才可。

为了地層上的目的而利用石化生物时,也必須要考虑到各个种的生态学和地理学的一般情况。有不少这样的例子:由于忽視了生态学的基本原理,竟把因居住于相近条件下因而成为羣組和类型类似的、 異时同相的动物羣当作同时代的动物羣,同时却把居住于不同条件下 (異相的动物羣)因而沒有共同类型的、同时代的动物羣列入不同的 地質时代。

如果从生态学的角度来研究絕灭生物,則这些錯誤是容易發現和 消除的。只有准确地利用古生态学資料,才能使生物地層学家給沉积 岩層作出比不利用这种資料更詳細的划分。

动植物羣的古生态学分析,不仅使古代生物遺骸可以当作一定門 类的代表或地質时代的标誌来研究,而且也可以作为創立一定环境的 参与者,作为某种沉积物在其中沉淀的岩相的环境和条件的指示者来 研究。單單研究石化沉积物是不能經常把它們的成因搞得足够清楚 的。在这种情况下,包含在这些沉积物中的动植物羣的生态学分析能 够說明这一沉积層形成的条件。况且,石化生物常常是較岩石本身更 为精确的居住环境与沉积形成环境的指示者。所获得的資料可以用来 闡明沉积矿床的成因。而矿床成因的鑑定对确定找矿、勘探和开采的 方向是絕对必要的。 生物化石的古生态学分析对詳細地恢复古地理和古气 候 是 很 重要的。

它也能給区域構造活动的解釋以極重要的帮助。

閱讀古生物書籍时,生态学的方法可使死硬的石头材料 神灵活現,可使化石形态特征的意义明确起来。

广闊的苏联領域,具备一切地質时代和一切岩相的沉积,具备地台、地槽、山前拗陷和山間盆地;这里分布着处于各种气候帶下的巨大的古盆地、各种深度的海,以及地質上古老程度不同的帶有水盆地的陆地;很少变化的沉积物也常会遇到。

这一切都是研究古生态学無穷無尽的材料。由此可見,**摆在我們** 面前的是广大的,几乎是無边無际的活动領域,它拥有最有兴趣的材 料和作出結論最誘人的远景。

在世界文献中沒有古生态学●問題方面的报导,以及进行古生态学研究的指南,这使作者只好根据自己对研究俄罗斯地台泥盆系主要地区(Главное девонское поле)动植物羣进行古生态学研究时所得的經驗編著一本"古生态学研究指导与原理"(инструкция Положения для исследований по палеоэкологии),該書于 1933 年由西北地質勘探托拉斯發表(列宁格勒,科学技术联合出版社)。在 1954—1955 年,在苏联科学院古生物研究所叢刊上將"生物化石的采集与研究指导"(Наставление по сбору и изучению ископаемых органических остатков)用"古生态学研究指南"名称發表,这是經作者修改的 1933年的指导的再版。

向讀者推荐的这本"古生态学概論"与"指南"相比,乃是一本大大 扩充了的書籍。編著"概論"时,利用了作者和苏联科学院古生物研究 所古生态学研究室其他工作人員25年以来研究地史时期海洋和其他

^{● 1940} 年美国国立研究院地質学与地理学部,成立了海洋生物生态学問題小組,后来收名为海洋生态学及其与古生物学有关問題委員会,再往后又收名为海洋生态学与古生态学論文創作委員会。从1949 年起大批人員經写这一著作。該著作已于1957年3月出版(見参考文献名單)

水盆地动植物羣所积累起来的研究古生态学的經驗与資料,也利用了在此时期內出現的国內外文献資料。

同 1933 年的"指导"和 1954, 1955 年的"指南"一样, "古生态学 概論"也是供古生物学家、地質学家和这些專業的大学生参考之用。它介紹古生态学研究的任务和方法, 指出古生态 学 范 閩 內 的 工 作 網要。

希望"古生态学概論"有助于苏联各区域綜合地質研究和其他地質 学与生物学研究,希望它能帮助改善年青的地質、古生物干部的 培 养。同样希望,这本書能向动植物生态学家介紹一些摆在古生态学家 面前的問題,指出他們所用的工作方法,和促进共同研究工作的 进行。

讀者如对古生态学研究的組織問題以及对所收集材料的整理有所 問詢,可函寄苏联科学院古生物研究所古生态研究室告知本書作者。 (Москва В-71, Ленинский проспект, 33)

中文版序

中华人民共和国地質出版社能为中国讀者將本書翻譯出版,作者 國到十分高兴。

1957—1958年秋冬兩季,作者有幸訪問中国,了解中国东部的古生代及震旦紀地層,幷在南京和北京进行兩次古生态学講座。这次訪問証明,中国具备一切可能順利进行各种不同地質年代沉积(古生代沉积,尤其是寒武系、奧陶系、志留系和泥盆系)的古生态学研究。这里的化石丰富,保存良好,沉积岩相复杂多样,也就是說,不同类型的沉积物及与其共生的不同种类組合在垂直剖面上的迅速交替,及其在水平分布上的迅速交替,將有助于古生态学研究。

中国幅員广大,这也是在这里开展古生态学研究的極有利的条件:在这广阔的領域內可以研究整个的或很大一部分古老盆地及其生物在其全部存在时期內的情况。这种工作,正如苏联所进行的研究証明,能够提供非常丰富的結果,并能在古生态学以及在古生物学和地質学的許多其他理論和实际問題方面得出極有根据的結論。

在古生态学研究方面,中国古生物学家所具备的可能,与在苏联 广闊領域內进行工作的、能够研究巨大古盆地,并能对具有不同地史 的盆地(地台、地槽、山前拗陷等)中的生物进行对比的 古 生 物 学 家,所具备的可能是一样的。

現实主义研究方法,即將关于現代动植物的資料用来闡明古生物 材料,对古生态学家具有很大的意义。如果考虑到古生态学家所感兴趣的不仅是活的生物,即其生态学,而且还注意其死亡的原因、埋藏的特点和規律,以及其遺骸石化初期阶段的話,那么这种方法的意义就更大了。

对現实主义观察和研究来講,中国的条件是極有利的。**这些条件** 要比在苏联优越,因为中国具有处于热带的暖海,海里有非常丰富的 动物罩,其中包括珊瑚。复盖着中国現代大陆的古生代的海,也是暖海。因此中国的南海及其中的动植物罩,乃是进行对比生态学研究的超好对象。进行这种研究时,古生态学家应当將自己的工作与研究現代海洋生物的动植物学家、水文学家,以及研究海底地形和海洋沉积的海洋地質学家結合起来。这种集体的綜合研究能够提供非常良好的結果——它不仅能給古生物学家提供珍贵的比較材料,而且古生物学家在地質时期生物方面的敏銳观察力和知識,对現代海洋及其生物的研究人員也肯定是有帮助的。至于海洋地質学,它在中国剛剛誕生。缺少地質学这新兴的一部分,現代海洋学和古生态学是不能 闊步 發展的。

生物学家和海洋地質学家的合作是十分必要的,正如古生态学家和沉积岩石学家在化石对象方面的合作一样。我們認为后者是有成效地进行古生态学工作的主要条件之一。現代生物和灭絕生物之間本沒有甚么原則的区別。它們都是生物学的对象。因此將这兩种生物的主要研究方法加以侭可能的接近,是很有益处的。它們之間的区別只不过是:一种生物在生存着,而另一种則呈僵死的化石遺体状态保存在岩石中,因而不能完全反映出这种生物生活环境的物理和化学性質。正是这种情况下产生了各种輔助的研究方法——对灭絕生物是一种(生物地層学、化石埋葬学、石化問題),对現代生物則是另一种(实驗生态学)。

中国的領土是古生态学研究取之不尽,用之不竭的园地。中国古生物学家具备进行这种工作的極为广阔的和上已指出的極 其 有 利 的可能。与此同时,他們不需要重走外国,其中包括苏联研究生态学的古生物学家在多年工作中所走过的弯路,也不須要重搞一 套 研 究 方法。中国古生物学家有可能利用这些經驗、閱讀丰富的世界古生态学資料,并挑选切实可行的工作方法开始研究。

此外,中国古生物学家和地質学家目前具备充分的可能: 旣可利用化石来确定地層的地質年代,又可利用它們来对岩石有变化的剖面

作最大限度詳細的地層划分和詳細对比、作詳細的古地理研究,解釋 沉积岩石学、矿产成因和構造問題。

所有这一切,都是生物化石所能提供的——但只能是对其进行古生态学分析时才能提供的——新的、很少或完全沒被利用的可能。

还有一个重要的問題須要指出。

众所周知,中国古生物学家在寻找、采集和描述新的,即还沒被人發現的动植物化石方面还有許多工作。这种工作要作許多年。但是不能因为这种工作而对古生态学研究置之不理,其原因如下:

第一、石化生物的分类描述,以及新分类單位确定的專刊,要求 現代科学水平,以及对灭絕种类的生态学分析。同样,地層学結論也 要求古生物学家和地質学家考虑动物羣組合,以及各个种类的生态特 点;而地層划分及其修正問題,今天以及很久以后都將在中国估首要 地位。这是要求在中国立即开始古生态学研究的第二个原因。第三个 原因,我們上面已經談过,这就是通过灭絕生物的生态学分析方法来 对古地理学、沉积物沉积和矿产堆积条件,以及地球構造活动問題, 作为地球無机生命与有机生命許多特点的起因,而加以闡明和修正。 所有这一切在中国的条件下都是非常重要的,因为找矿,扩大国內矿 产資源,乃是中国地質学的首要任务。

既然將古生态学方面的潛力挖掘出来,那么中国古生物学家和地 質学家就不能不利用它們。

自然会产生这样的問題:中国古生物学家和地質学家怎能胜任所有他們面临这些新来的和旧有的任务呢?

作者認为,最近几年中国主要和首先要做的,应当是描述性的、 專刊性的工作和鑑定工作。但是这些工作应当結合生态学資料进行, 而且專刊中应当包括本門类生态学的闡叙。最好是能像本書中所希望 的那样:同时对动植物羣进行哪怕是少量的綜合生态学研究,以便从 現在起就为闡明整个古盆地及其生物的巨著打下基础。

作者非常希望,讀过本書的每一位讀者,都能在野外和自己往年

的材料中發現許多对了解地球历史及地球上生命有很大意义的,但以前却沒得到应有注意的新东西;作者希望,讀者能將自己的新資料加以描述,并能采用本書中所推荐的各种圖解方法。凡是新資料都应当發表,不論它如何零散:目前仅將新資料作为标本或手稿貯藏起来是非常不利的。当首要的描述性工作大部分完成以后,中国也会出現一个开展大規模專門古生态学和进化古生物学研究时期,那时候所有这些早已發表的資料,如用新的观察加以丰富,都会用于总結性的綜合生态学互著中。

作者謹祝中国古生物学家和地質学家,特別是目前渴望掌握新的 科学知識和先进研究方法的年輕一代,在工作中取得巨大成就。

一古生态学和古生态学研究方法正是古生物学中的新成就,它推动 理論發展,并能帮助查明埋在中国地下的宝藏。

"古生态学概論"中文版在文字上略有增加,扩充了参考文献名 單,并增加四个新的插圖和一个圖表。

作者对王立文和蔣福新兩位青年同志表示十分 國謝, 國謝他們將 此書認**眞**地譯成中文。

> P. 盖格尔 莫斯科 1958年3月20日

一、古生态学的历史、任务与方法

1. 古生态学的历史

B.O. 科瓦列夫斯基(1842—1833)是对石化生物进行深入的古生态学分析的奠基人。他在那主要是闡明第三紀陆地哺乳类的著作中,为生物化石进化机能研究和古生态学研究作出了光輝的榜样。科瓦列夫斯基以自己的著作清楚地証明了,在單純描述性的古生物学荒瘠的土地上,应該出現这样一种古生物科学:它能使古老的石化生物"起死复生",它能揭露它們与周圍环境的联系和关系,以及它們結構的适应意义,这就是建立在具体而深入地体会古生物材料基础上的关于生物进化的科学。

科瓦列夫斯基本人还沒有对古生物学中他所起始的生态学方向用哪一个專門名詞来表示。只是以后,它才为他的后繼者命名为古生物智性学●方向(этолого-палеонтологическое направление)(比利时古生物学家道罗[L. Dollo],1909)和古生物学方向(палеобиологическое направление)(奧地利古生物学家阿別尔[O. Abel],1912)。現在这个方向叫做古生态学方向,我們認为古生态学是古生物学中重大的一部分,其独立性的权利,与同动植物的生态学在动植物学范疇中所具的权利一样。与此相应,在古生物学家中間开始分出了古生态学家,这就是主要从事于石化生物生态学問題研究的專家。

В.О. 科瓦列夫斯基并不是第一个研究地史时期生物与其生活条件 关系問題的古生物学家。在科瓦列夫斯基以前,早在前达尔文时期, 莫斯科大学教授、动物学家兼古生物学家鲁里叶(К.Ф. Рулье, 1814— 1858 年) 就在他的著作里表达了保罗紀海洋無脊椎动物 与 其 生活条

[●] 源出于 этос (希腊文) ——習慣、習性。

件紧密联系的想法。

在B.O.科瓦列夫斯基以后,H. H. 安德鲁索夫(Андрусов, 1861—1924年) 完成了經典性的进化古生物学的研究,并对石化种类作了生态学的分析。他的工作材料是俄罗斯南部的海盆地与微鹹水盆地的第三紀和第四紀軟体动物。H. H. 安德鲁索夫結合着盆 地性質的变化,研究了軟体动物羣的發展、各种生态类型的物种形成和出現。他在这个可靠的基础上建立了苏联南部新第三紀与第四紀 沉 积 的 詳細地層表,直到現在还沒有失去它的意义。后来 H.H. 安德鲁索夫 又 对 石化动物羣特殊的产地——刻赤和塔曼苔蘚虫——首先进行了古生态学研究。

沿着科瓦列夫斯基和安德鲁索夫的道路前进的还有少数的俄国古生物学家。例如,A. П. 卡尔宾斯基(1847—1936年)在研究二叠紀魚(Edestidae)和泥盆紀車輪藻时,就利用了他所掌握的一切資料,其中包括它們产出的条件以及包含它們的岩石性質的材料。本世紀初H. H. 雅科甫列夫开始發表了四射珊瑚和腕足类的研究結果,以后又發表海百合的研究結果,在这些著作中他結合着生活条件研究了上述古生代海洋無脊椎动物門类的代表的形态特点的發生。在 A. Д. 阿尔汉格尔斯基(1879—1940)与 M. Э. 諾英斯基(M. Э. Ноинский, 1875—1932年)已成为經典性的研究中,也探討了生物和环境的問題。

在俄国研究者的著作中,卡尔宾斯基和雅科甫列夫的著作主要是 說明个別种屬的,科瓦列夫斯基和安德魯索夫的著作則主要是說明种屬的有亲緣关系的門类,諾英斯基和阿尔汉格尔斯基則是說明整个动物羣的。在一部分著作中研究了絕灭生物的生活方式、生活条件、生活条件对創造新形态特点的影响(科瓦列夫斯基、雅科甫列夫、安德魯索夫)、及其对各門类进化發展进程的影响(科瓦列夫斯基、安德魯索夫);另一部分著作則無这种分析,它們的作者只是一般地研究了整个动物羣的生活条件和命运对当时存在的生活条件及其变化的依赖关系(諾英斯基)。有些研究者也研究了包含化石的岩石(阿尔汉格尔

斯基、卡尔宾斯基、諾英斯基),有一些則沒有(科瓦列夫斯基,雅科 甫列夫)。由此可見,以上所指出的古生态問題的研究 具有各种不同 的內容,幷且在利用化石材料提供給研究古生态学的古生物学家的可 能性方面也具有一定的局部性。

还必須指出的是,在大多数这些著作中,主要注意了石化种类的 形态机能分析,而对生物环境(种类的組合)与居住的物理条件則研 究得不够,但是为了深入地了解过去的生物,則必須知道这些。为了 恢复居住条件,就要有詳細的有相应目的的岩石研究,也要利用其他 各种各样的地質資料;在上述著作中除阿尔汉格尔斯基和諾英斯基的 著作外,还沒有做到这点。

自从 A. A. 柏里俠克(1872—1944 年)在 1930 年組織成立了苏联科学院古动物研究所,即后来的古生物研究所以后,在苏联进行广泛的古生态学研究就成为可能了。在研究所中建立了古生态 学 实 驗室,它的任务是进行不同內容与不同規模(主要是大規模的)的古生态学研究和制訂这种研究的方法。

2. 古生态学与生物学問題

古生态学家的首要任务是:

- (1)闡明已絕灭动物的生活方式,以便全面和更深入地了解生物本身,和确定它們所能給予其他动物或無机环境的影响:
- (2)恢复地史时期某些种类或整个羣組的生活条件,以决定从前 在某一时期生活过的生物和羣組存在与發展的可能。

生活方式(营养、轉移、攻击、保衞的方式;繁殖的特点;对后代的照管;时令的与其他的現象)、同非生物环境(与底棲生物有关的海底性質、水的鹽度、温度、水的流动程度、气体状况等等)和生物环境(作为食物、竞争者、敌人、寄生者、和平共居者等等)有关的生活条件,是了解生物与生物之間及生物与居住环境各种無机因素之間的相互关系的起点。解决这些地史时期問題的工作材料是;生物

化石、包含化石的岩石、生物居住环境特点的遺跡,以及記录在地質 剖面里的上述材料在地層中的分布。

生物的生活方式与居住条件是相互联系着的。作古生态学研究时一定要对这兩方面的問題都作出答案。

通过对反映絕灭生物活动的結構的分析,能够判断它們的生活方式;而对以往居住环境的認識,此时只能补充这种机能形态分析的結論。絕灭生物的居住条件也可以根据它們的結構来認識,但是程度不够。要洞察古代生物生活条件的詳情,就一定要根据物質的(石头的)材料和环境留給我們的間接标誌来分析它們的居住环境。举例来說,瓣總类軟体动物的壳前后端張开,并有靱帶存在,証明这些軟体动物是穴居的。这个結論有时可为直接發現处于生活时的垂直狀态的壳所証实。但是若想作出关于这些軟体动物居住条件更完全結論——水的性質、深度、鹽度、气体狀况和生物因素等,則只有通过对含有貝壳岩石的成分,岩層的構造特点与層理表面、剖面中岩石在水平和垂直方向的交替的研究,以及通过伴生种类的組合及其在时間空間上的交替的研究始可。

古生物学家面前有一項很重要的工作,这就是要闡明那些暫时还 只被描述和命名的石化生物(这种石化生物佔多数!)的生态情况, 以及闡明形态特点的适应的与机能的意义(形态生态、形态机能 分析)。

从生态学的角度来研究石化生物时,应充分地考虑到地史时期的动植物化石形态与其居住条件以及这些条件的变化的关系。石化种类一定的形态特点据此可得出另一种更正确的評价,而应当作为各种分类單位——屬、种、亞种、变种——划分基础的标准,將变成另一种样子。这样也就可以理解:为什么不允許根据大小不同(很大的,或相反,很小的标本)或根据由生活特点所引起的偶然的異常(由于居住过密,由于附着生長而引起的壳的弯曲等)来划分种了。

此外,从生态学的角度来研究生物化石的遺骸时,古生物学家不

应象在大多数古生物著作中所作的那样: 將所研究的材料簡單地分布 于旧种和新种(或其他分类單位)之間就算了事, 而要極力闡明物种 形成的过程、了解各个屬、种与更小分类單位的發生。

除了与个别种类、有亲緣关系种类的門类、生活羣落等的生活方式和生活条件,以及与岩相的关系(фациальная приуроченность)有关的問題以外,古生态学家还应解决其他古生态学問題,或虽为比較一般性的但若解决也需要古生态学家参加的古生物学問題:

- (a)个别生物之間具体的相互关系和它們共居的种类;
- (b)个别种类的区域分布界限(即居住区域的确定);
- (c)居住的稠密程度或稀疏程度和一定地区居住过多的可能性;
- (d)生存竞争、自然选擇及其創造性的作用問題;
- (e)种类的变異及其与外部环境的关系;
- (f)一些种类在环境变化的致命影响下的消失和另一些种类的機 續生存与变化;
 - (g)种类形成与外部环境及其变化的关系;
 - (h)物种形成的速度及其与环境变化速度的关系;
- (i)在个别發生分枝中种类形成的方向性,以及由于生活条件的 变化而在其进化方向方面所引起的变化;
- (j)居于类似生态条件下的生物在結構方面的趋同現象及其結構 上的相关变異;
 - (k)生物的迁移、迁移的原因、速度和影响等等。

上列諸問題的研究会使研究者确定各种局部的与总的生物界發展的生态規律。

目前对于地史时期整个动植物羣、化石动植物的各个門类与种类 交替的事实,已知道得很清楚。但是这种时間上的交替或已查明的进 化,通常只是很一般地与生活环境的进化(非生物的与生物的)相符 合。如果經常將生物与其他生物和非生物环境一起研究,則这些問題的研究就能大大地深入和扩大。

这种研究不但能指出各个生物門类在时間上的交替和进化,而且也能揭露生活羣落的进化,即也能揭露曾居于类似条件下,且皆是屬于古老低級門类的种类被較高級門类的种类逐漸地替換的、彼此有关的种类在地質时期的交替。也会追查出个別的屬于不同門类的、但适应于类似的生活条件,因此形成了具有許多趋同現象标誌的同一"生活类型"的、"在时間上替代的"綱、屬和种的交替(見第20頁)。同样也会闡明在个別石化生物門类及其个別代表內部中各种适应的發生及查明这些适应在地史中的变化。

这些問題一方面屬于生物与生物之間,另一方面屬于生物与非生物环境之間的生态关系的發展过程。这个过程被称为生态發生(ЭКО-генез)(Л.Ш. 达維塔什維里 1947 与1948)。

3。一般研究方法

古生态学分析,除了对被保存下来的生物化石遺骸作机能形态分析以外,一般可按三个主要方向进行:

- (a)对岩相不同,但时代相同的各个生物种类、門类与生活羣落 作比較分析;
- (b)对岩相相同或相近、但时代不同的各个生物种类、門类和生活**罩落作比**較分析;
- (c)对在地質时代前进过程中生活条件發生变 化 时 某一門类的 (也可能是一个生活羣落的和个別种类的)生态作比較分析。

由此可見,要进行比較分析,就必需采用时間上以及生活条件上 有所不同的生活羣落和种类,因为只研究某一个产地、地点或地層的 古生物材料是不够的。

在古生态学家的工作中,如果能对动物羣、植物羣、生活羣落、死亡羣落与包含它們的沉积物和 岩層 采用尽可能全面的比較分析方法,則是特別富有成效的。进行比較时应包括現代的在內。

要闡明不同种类的类羣和生活羣落,需要不同的比較材料。这些

材料愈多,例如,在采集所研究的动植物**羣的某一古盆地中,其地層** 比較剖面的数目愈多,則得出的結論就愈肯定与愈有意思。

例如,在費尔干納进行古生态学研究的时候,會沿費尔干納窪地的整个边緣詳細地研究了近 50 个老第三系剖面。并且研究了所有各組 (ярус) 的动物羣和岩石 (盖格尔、奥西波娃 [Осипова] 和 別 尔斯卡婭[Бельская],1952)。由于这样安排工作,就获得了大量的比較材料,这些材料使我們得出了很多关于老第三紀海費尔干納海灣生物居住条件証据确鑿的結論: 这里的居住条件随海灣的地点不同而有剧烈的变化,它們决定了动植物羣的發展。假使只研究少 数 老第 三系剖面,尤其是只研究費尔干納窪地某一部分,或只研究含动物羣最丰富的一些組和層位的話,則是得不到这些結論的。

研究現代生物界的生态学家(新生态学家)的基本工作方法是对自然环境里的生物进行观察。此外,新生态学家有进行实驗的可能。 古生态学家則沒有这种可能。但是生物的地質历史可以被当作一系列連續的自然的"实驗",这是自然界对居住在古代海洋和陆地的生物进行的"实驗",它迫使它們随着变动的岩相一起迁移、适应新的条件、变異或复灭。这些自然界的"实驗"較人类所能布置的实驗宏大得無法比拟。我們可以闡明在其中进行了类似"实驗"的条件,从而能够接近于了解在动植物界所發生变化的原因。

由此可見,古生态学家在这方面的工作方法是与新生态学家正好相反的。新生态学家可在实驗中創造一定的条件以取得事先他不知道的結果,而古生态学家却是根据保存呈化石狀态的遺产——自然界"实驗"的結果——来恢复各种条件和原因❸。

[●] 尽管一般来講古生态学家不能进行实驗,但他仍有某些可能对石化生物的骨骼遺骸进行实驗。

在文献中有若干这样的例子。为了确定泥盆紀珊瑚 Colecola 夢部在生活时对水流 方向的方位(Richter,1929),为了關明具有厚大凸出壳的化石牡蠣在生活时的方位,以及牡蠣壳凸出凹下兩瓣的死后方位均进行过实驗。

4. 現实主义方法

現实主义的研究方法对古生态問題的解决有很大帮助。

这个方法从前用得比較狹隘,当如今生活着的生物由于能借以更好地研究其祖先而引人注意的时候,这个方法也就应用到古生物学方面来了。現实主义方法对古生物学的巨大意义,里赫捷尔(1928)曾恰如其分地作了評价。他在古生物学中划分出一个特别的方向一现实古生物学(актуопалеонтология),其內容是認識古生物学家在地史时期可能遇到的各种"文件"在現代形成的条件。在現实古生物学方面第一个有目的的措施,就是建立了專門的海洋站,并在这里对生物的生活,特別是对北部海的潮汐区和淺水区生物遺骸埋藏的 規 律 开始进行詳細的、有計划的观察;同时在这里也对海洋沉积物 形成的条件进行了观察,这就能够闡明地史时期同样沉积物形成条件的真相(現实地質学研究,根据里赫捷尔)。

在这方面我們具备的可能要大得多,但是苏联的古生物学家們几乎完全沒有利用这种可能。苏联鄰接十一个海。其中某些海的濱岸上我們有海洋生物站,如白令海岸上的姆尔曼海洋生物站、黑海上的塞瓦斯托波尔和卡拉达格海洋生物站,貝加尔的与其他一些生物站甚至拥有供研究用的船队,其中包括供海洋研究用的以最新技术装备的"勇士"号。苏联古生物学家必需在这些站上和在船只航行时熟悉一下現代海洋中的生活,并采集供古生态学研究用的比較材料。

研究現代生活着的动植物的生态时,应配合动植物居住在其上面的基底及其他环境因素,以及生物遺骸的破坏过程及 其 埋 藏 特点的研究。

当古生态学家进行这种工作时,不仅对他所研究的这門知識有好处,而且也会使現代生物的科学由于观察和总結而得到充实。因为古生物学家感兴趣的有很多东西;例如动物留在海底的痕跡、粪便等都使他感到兴趣,而研究活生物的动物学家則对这些注意不够。

但是,用現实主义方法工作时,并不允許把对現代生物的观察結果直接搬到同它們有亲緣关系的絕灭的种类上,因为它們的居住条件可能有一些不同;談到它們的生活方式也必須如此。順便指出,現代生物的生态学目前还研究得不完全,而所积累的資料常常是不發表的,因此古生态学家,如果願意利用現代生活着的种类的生态材料,必須事先对分散在文献中的資料进行总結。

古生态学家如能熟悉現代生活着的种类的文献, 并对它們进行观察, 那么根据自己对絕灭生物的認識, 就可以在适应性的产生的問題 上及一些其他問題上对新生态学作出貢献。

熟悉一些生物地理学(动物地理学与植物地理学)的資料,对古生态学家也有很大的意义。在古生物学范圍內相应的部分研究得还很少,但是它們很重要,很需要研究。

古生物学家与之打交道的生物愈古老,則他欲利用現代生物的資料来闡明石化生物的生态学就愈困难。如果說利用現代生活着的种类在研究新生代动植物羣时完全可能,在研究一部分中生代的生物門类时还可以,則現实主义方法在研究古生代的动植物时却很少可能利用。但是"时間上的替代"現象在此帮助了古生态学家。这个现象应当指导古生态学家去寻找的不是与其有亲緣关系的种类,而是由于居住于类似的生活条件和采取类似生活方式,因而在構造上相近和趋同的种类。这个行之有效的工作方法尚沒被充分利用。例如我們可以將Gigantoproductus 屬的下石炭紀的大个兒長身具与中生代和新生代的牡蛎加以比较。这兩种动物都是在水流活动的淺海帶的海底采取固着的生活方式;它們在这里形成了介壳灘,并且都具有象帶盖茶杯那样的形狀相似的大介壳。長身具的其他代表——在水流强烈活动的条件下附着于岩底、卵石上或其他無脊椎动物的具壳上的上泥盆紀的Irboskites 屬——就壳的形狀看与居住在和曾居住在类似条件下的、現代的和較古老海洋中的蔓脚目的籐壺(Balanus)具有趋同的外貌。

若想闡明某些与現代种类無亲緣关系的或無显著相似性的石化种

类的生态特性,是很困难的;在这种情况下对它們的骨骼遺骸采用形态机能分析有很大意义;也必須注意所研究的古生活 羣 落 (палео-биоценоз)中其他易于进行古生态学分析的組份;它們能帮助闡明那些难搞的种类的古生态特性,因为任何一个組份身上都有同一个"环境的烙印"(見第26頁)。

5. 概念与术語

生活环境是由非生物的(無机的:物理学的和化学的)和生物的(生物学的,有机的)因素(成分)組成的。地史时期的因素保留到 現在的只有一部分。我們在利用这些片断的不完全的地史中無机和有机生命証据时,必須尽可能完全地使这种生命重現出来。这兩类因素 彼此密切相关,各是一个整体——环境与生活——的一部分。因此研究了一类因素就能帮助我們了解另一类:不研究生物因素就不能徹底了解非生物因素,反之也是如此。

屬于居住环境生物組份的,有活着的生物及其对周圍有机或無机 环境的影响。

屬于居住环境非生物組份的有决定和組成該居住区物理和化学狀况(海底性質、鹽度及水温等)的因素,以及加入沉积物成分中的死亡生物坚硬部分(介壳、骨骼、牙齿等)。生物的排泄物(例如粪便)及其柔軟組織腐爛的产物可列入特殊的一类。

根据生物屬于某种因素及其不同数量的特点,可將它們用加上少量(олиго-)、中等(мезо-)和多量(поли-)等字头的术語表示,以代表生物忍受該因素的能力。(例如,稀、中等和濃鹽度的动物。)

一也必需闡明每一种生物在其中尚可生存的因素的最大限度和最小限度。某一因素最大限度与最小限度之間的范圍对一些生物来講是寬的,而对另一些来講則是狹的。因此就有广生(эврибионтный)生物和狹生(стенобионтый)生物的区別。所謂广生生物系指能适应于某一因素数值变化很大的生物,所謂狹生生物系指只能适应某一因素数

值变化不大的生物。

与此相应地采用以下术語:

因素生物

生活 (同居区) 广棲的(эвритопный),狹棲的(сте-

нотопный)

深度 广深的(эврибатный),狭深的(сте-

нобатный)

鹽度 广鹽的(эвригалинный),狹鹽的

(стеногалинный)

温度 广温的(эвритериный),狹温的

(стенотермный)

有时也使用表示生物对某一因素"爱""憎"的术語:例如,有人說 喜鹽生物和嫌鹽生物。

因此,在恢复各个生物种类、門类和生活羣落的生活条件时,古生态学家不但要闡叨那些它們在其中常常被遇到的条件,而且也要闡明它們在其中的数量很少或發育不完全的条件,甚至要闡明超出它生物就不可能生活的界限。換句話說,必須力求將所研究的对象与居住因素之間的关系完全"固定起来"。为了这个目的,在研究任何一个沉积岩層时,須要研究的不仅包括那些其中含有我們感到兴趣的种类、种类組合和生活羣落的岩層,而且也包括那些与这些岩層交替的、虽不包含它們的遺骸,但含有其他种类或生活羣落或甚至根本不含化石的岩層和剖面。經过这种比較研究之后,我們就可以闡明对个別种类和种类組合生存的最有利和最不利的条件,以及不适合于它們生活的条件。

因为生物在一定条件下的生存决定于許多不同的因素(鹽度、温度、深度、水底性質等),所以必須力求对影响某一种类及其分布的每一个因素以及其数值分别予以确定。

对任何一个地質时代的整个石化生物界——-居住在任何条件下、

采取任何生活方式的生物——都可能而且应該进行古生态学分析。此 时应当心中有数。在陆栋生物与水栋生物、容椎动物与無脊椎动物、移 动种类和固着种类的古生态学分析的可能性方面存在着很大的差别。

下面我們指出在古生态学研究方面的差别:一方面是海洋無脊椎 动物及其遺骸,另一方面是陆栋脊椎动物及其遺骸。

海洋無脊椎动物 多是很少活动或固着的。 骨骼遺骸通常保存得很好。 遺骸通常呈碎片。 遺骸大量存在和广泛分布。 埋藏地点常与居住地点一 致: 石化生活羣落佔多数。 一致: 死亡羣落佔多数。

比較簡單的、一般是外骨 有关动物組織及其生活方式和 物的生活方式及其生活条件。 生活条件的清楚概念。

陆棲脊椎动物 活动的。 遺骸稀少或形成局部的堆积。 埋藏地点常常不与居住地点

复杂的內骨骼能很好地反映 骼、甲壳或介壳往往不能提供 动物的組織,可以很好地判断动

上述特点决定了兩种不同的研究道路,例如 B.O. 科瓦列夫斯基和 H. N. 安德魯索夫各走了一条, 前者研究了第三紀有歸类, 后者 研究 了第三紀海洋軟体动物。这些特点也应反映在当代的研究方向和內容 上,虽然由于出現了新的輔助知識部門和新的輔助工作方法(化石堰 葬学和生物地層学、綜合古生态岩石分析),在旧的研究陆巷脊椎动 物与水棲無脊椎动物方面的差別在某种程度上已有所縮小。

由此可見,古生态学家在工作中必需区别生物的居住地点与生物 的埋葬地点: 在某些情况下还必须区别生物的死亡地点。这些地点可 能是一致的, 但常常是不一致的。 包含生物遺骸的地層在任何情况下 都是它埋葬的地点和环境,但是还必須証明,它是在生物生活的地方 形成的,还是在它們死亡的地方形成的。

研究陆棲脊椎动物时,特別重要的是要善于区别生活、死亡和埋 搴地点,如許多研究工作所証明,它們的遺骸多半見 干 三 角 潮沉积

中,河流把屍体帶到这里。目前已將著名的北德維(северодвинский) 二叠紀晚期的爬虫类和兩棲类产地視为与河流三角洲水下部分有关的产地。这里埋葬着被河流冲来的动物屍体,但是这些动物可能也不是在其生活的地点死亡的,而是在漲水时在急流中淹死的。就成因来看,举例說,德国上侏罗紀佐連戈芬(золенгофенский) 产地的动物羣成分是比較复杂的。在佐連戈芬海洋瀉湖的細粒灰質軟泥中淹死和保存了很多漲潮时从大洋漂入瀉湖的海洋动物,以及走入、飞入或被水和風从陆地帶入瀉湖中的各种陆棲动物。根据在佐連戈芬頁岩中發現的种类来看,居住在瀉湖本身中的生物只有兩种昆虫(生活在水表面的竹节虫和水蝽蟓)。

由于研究石化遺骸埋葬特点的需要,在 20 世紀 30 年代出現了一門新的科学,名叫生物地層学(биостратономия) (維格尔特[J. Weigelt],1919)。生物地層学的任务是闡明生物化石在地層中的空間分布規律及彼此之間的关系。有关海洋动物羣生物地層学的問題,苏联学者(盖格尔、伊凡諾娃 [Иванова]、麦尔克林 [Мерклин]、馬克里丁[Макридин]、瓦索耶維奇[Вассоевич]等人)的許多著作都有所研究。

石化生物遺骸埋葬特点的闡明,对研究陆地动植物石化的古生物学家来講是特別重要的,因为它們一般不埋藏在它們所居住的地点。叶夫列莫夫(H. A. Ефремов)已在陆生脊椎动物方面就这些問題开始进行研究。他給关于石化动植物遺骸埋葬和产地形成規律这門知識起了一个新的名字——埋葬学(тафо) о мяя)。

埋葬学对古生态学家来講非常重要,可是它并不是古生态学的一部分; 埋葬学的对象是死的生物及其埋葬問題,而古生态学是从生活方面研究古代的生物。生物地層学是埋葬学的一部分。

[●] стратум (源出于拉丁文) ——層。

所謂生物地屬学的規律我們現在仅指生物遺骸死后的分布特点,这与把生物遺骸放在 活的狀态中去研究的特点不同;后一特点的規律我們称之謂古生态学規律。

古生态学家必須知道,在地層中遇到的生物有一部分是当时已經死亡的,就是屬于沉积物的,而另一部分,尽管也是被埋葬的,但当时是活着的,而且是某一地区的生活羣落。还必須区別开,我們遇見的是当时生活着的生物羣組(cooбщество)遺骸,即石化生活羣落或古生活羣落。,还是只是埋葬在一起的生物遺骸的堆积,即石化死亡羣落或古死亡羣落(палеотанатоценоз)呢?

苏联生态学家(澤尔諾夫 [Зернов], 1913、1949, 古里揚諧娃 [Гуььянова]、查克斯[Закс]和鳥沙科夫 [Ушаков], 1930, 卡什喀罗夫 [Кашкаров], 1945 和沃罗比耶夫 [Воробьев], 1949) 的定义和資料表明: 什么是生活羣落。

生活羣落 (биоценоз) 是指在比較長的一段时間內,在生物和非生物环境因素影响下形成的,在一小塊生活环境居住的生物,因此在这些生物的各个成員之間产生了一定的相互关系、構造和数量上的比例。生活羣落不是一成不变的,因为外部环境或多或少的变化都对它們有所影响。

生活区(биотоп)乃是具有一定的物理和化学特点,因而决定了一定生活羣落可能在此地区生存的一小塊生活环境。

由于可以表明生活区特征的环境因素的变动,生活罩落可以分成不同的种罩(ассоциация видов),它們佔据着生活区的不同地区,并具有不同种的不同数量比例。据麦尔克林(1950)說,有些种可以是

[●] 某些作者主張用"古羣落"("палеоценоз") (麦尔克林, 1950) 来代替"古生活羣落"("палеобноценоз"), 以便用它强調:由于地質記录不完整的关系,古生物学家在恢复和理解石化生活羣落方面,不可能做得象动植物学家在現代生活羣落方面做得那样完整。我們看来,在創立名詞表示生活羣落时这种謹慎是多余的,因为大家都知道,古生物学家恢复和了解过去的生命的可能性,比起研究 現代生物的动植物学家来,是較少的。因此我們都是用"古动物学"或"古植物学"、"古生态学","古病理学"等等詞,而不随便用其他的詞。

Виоценоз (源出于希臘文) ——共同的。 生活羣落这一概念是德国动物学家苗比烏斯 (Мёбиус)于 1877 年确定的,并提出 这一术語。

主要的(种的个体数量超过其他所有种的50%)、特有的(种的个体数量超过25%)、伴生的(种的个体数量超过10%)和偶然的(少于10%或只有几个)。例如,在現代刻赤半島区的塔尔汉(тарханский)海底曾有一个生活羣落居住,該生物羣落可称为 Cardium-Lima-Aloidis 生活羣落。

在这个生活翠落中可以分出居住在混有粉砂質的泥質 海底上的 Cardium liverovskayae Merkl.—Lima skeliensis Merkl.—Musculus conditus Mayer 种 羣。 Cardium 的种是 这里的主要 种类, Lima 和 Musculus 的种是特有的; 此外, 这个生活翠落中鑑定了 7 个伴生的 和 11 个偶然的瓣鳃类,以及伴生的和偶然的腹足类、翼足类、蛇尾类、蟹、介形虫、环虫、苔藓虫和有孔虫。在該海底毗鄰地段上存在 另一种生活条件。这里堆积了混有大量具壳碎片的砂質粉砂岩,这里 生活过上述生活翠落的另一个种羣,具体 講 就 是 Aloidis gibba Ol.—Abra parabilis Zhizh. var. attalica Merkl.—Cuspidaria cuspidata Cl.—Cultellus papyraceus Reuss var. scaphoideus Zhizh. 种 羣。 上 述諸 种中第一个种是主要的,而其余的种类则是这个种羣中特有的;这个种羣中也包括一些伴生的和偶然的瓣鳃类(系上已提及的 Cardium, Lima,Musculus 等的諸种)伴生的和偶然的腹足类及其他 無脊椎动物諸种。

不同生物——例如居住在海底某一地区的生物——的食物是不同的。因此它們所采取的生活方式也不相同:有的隐居,有的固着,有的自由地躺着,有的則时时移动等等。它們的取食方式、繁殖特点、对防衛敌人攻击或对非生物因素有害影响的适应性等也就相应地有所不同。因此,一个生活羣落的居住者可以是各种極不相同的适应类型(адаптивный тип),或生活类型(жизненная форма),用已有的說法,它們在同一生活区的范圍內佔有不同的生态小圈(экологическая нища)。但是該生活区的特点(水的活动性、深度、沉积物特点等)通常在一个生活羣落的成員身上打上共同的烙印("环境的烙印")。

例如,在水流很弱条件下生活在細粒泥土上的軟体动物的貝壳都是薄而輕的,与生活在或曾生活在水流很强地帶中的,比較淺水和比較粗粒沉积物条件下的軟体动物厚大的貝壳有所不同。再举几个例子。棘皮动物所有各綱——海胆、海百合、海星、蛇尾类和海参——都是居住在現代大洋很深的泥濘海底上的生物,它們只有很不發育的灰質骨骼;深水动物的許多代表,尽管屬于不同的动物門,但都有發光的能力。

由此可見,一个生活羣落的成員身上所以有共同特征, 并不是由 于亲緣关系引起的,而是由于适应它們共同的生活条件产生的。

一定要力求确定,我們所發現的化石生活羣落中是否是純淨的,即是否是混有另外一个或另外几个生活羣落的成員。在發現了混入种类的情况下,应該闡明有几个生活羣落的成員加入了所研究种类的化石堆积中; 其次,古生态学家必須确定,所發現的全部生物遺骸是否有埋葬在这些生活羣落生活区以外的地方的,或埋葬在其中一个居住地区的范圍內的等等。对化石遺体堆积作这样的分析是完全有必要的,因为不作这样的分析很容易把仅是埋葬在一起的生物当作生活在一起的生物。

并不是經常容易闡明: 在一起遇到的生物遺骸是否屬于一个化石生活之下的成員。在不清楚情况下,最好使用比較一般的术語"种类组合"(комплекс форм)。

死亡羣落 (танатоценоз) 这个概念和术語是德国水生生物学家 瓦斯蒙德 (Е. Wasmund)于 1926年采用的,其目的是为了將生活羣 落,即活的生物羣組与死的生物堆积区别开,因为后者具有与生活羣 落不同的規律。

最初古生物学家用死亡羣落这一术語表示任何的,即只要不在一个生活羣落生活时形成的化石生物遺骸的堆积。但是后来有些研究者

[●] Танатос (源自希臘文) —— 死亡。

把死亡羣落这个术語所包括的概念給縮小了;它仅仅表示已死的生物在其埋葬以前的堆积("死亡羣組")。有些学者进一步縮小了死亡羣落这一概念,他們主張这一术語只能表示在同一时間內由于同一原因而死亡的生物遺骸的堆积。同时,德国古生物学家克文什帖特(B.Квенштедт)于1927年采用了埋葬羣落❶(тафоценоз)("埋葬羣組")这一术語,用以表示还未受到石化作用的生物或其遺骸的埋葬。

为了区分和表示不同的"羣組" 也會采用了其他一些术語(死生物羣落 [некроценоз]、混合羣落 [липтоценоз]、化石羣落 [Ориктоценоз]等等)。这些术語表明,它們的作者們企圖区分: (1)現代与石化羣組; (2)不同来源的羣組; (а)在地形特征方面(来自一个或不同的生活地点)、(b)在灭亡的原因方面(一种或多种)、(c)在堆积形成时間方面(同一的或不同的); (3)灭亡的与灭亡生物中被埋葬的; (4)被埋葬的与呈石化狀态被保存至現在的。

近来这門科学中新概念与术語的大量創立說明了它在很快成長; 不同研究者在应用同一术語时發生的差異也証明了这一点。因此,使 各个概念明确化及給每一术語下一个确切的定义应当成为迫切的任务 之一。此时必需注意,古生态学家的工作成就在許多方面取决于是否 对每一現象作最大限度的分析研究。但是創造大量新术語(特別是用 很少有人懂得的希臘文和拉丁文)是不允許的。最好的办法是利用大 家通用的,頂好是俄罗斯的詞来表示。

古生物学家要想尽可能完滿地了解絕灭生物的生活問題**,他也应** 当研究关于絕灭生物灭亡的原因和条件的問題。

除老死和病死外,死亡可由極不相同的外部原因引起,如:由于 其他动物的攻击;由于寄生虫的出現其他动植物的附生,由于氧气不 足;由于落入泥濘环境(落入淤泥、石油、瀝青、泥坑等);由于盆

① Tapoc (源自希臘文) ——墳墓, 埋葬。

② 这里"羣組"一詞表示完全是死生物的不同集羣,或由死生物的遺骸和活生物身上落下部分組成的混合集羣。

地中水位下降或枯干或者相反,由于混大水等等。在某些情况下可以 看到动物临死前挣扎的情形(如在琥珀中)。

在許多情况下可以找到某种死亡原因的証据。这种証据必需加以闡明和描述。古生态学家也应当了解动物屍体和植物遺骸在不同条件下所發生各种作用(死生物学〔некрология〕的范圍〕直到生物遺骸成为化石阶段为止的过程。

有时石化遺骸身上留下屍体腐爛的标誌。例如: 軟泥包裹的菊石 壳的稍微伸直乃是由于柔軟組織分解时产生的气体造成的; 硬鱗魚的 隆起与破裂的魚鱗(在魚化石上可以看到屍体与骨骼分解与破坏的各 个阶段)。

石化生物的坚硬的骨骼和起保护作用的分泌物(如蠕虫的管子) 在生物生活时、埋葬时及埋葬以后都会受到化学,机械和生物作用的 影响。作为化学作用力的氧气和碳酸气能引起溶解;水和風是机械作 用力,它們可通过滾动使坚硬的骨骼構造破坏,并使遺骸 磨 蝕 和 破 裂,柔軟的物体受到机械作用就会弯曲(圖版 II ,圖 2)。此外,骨 骼構造常因大小、重量、形狀不同而發生分离和机械分选;常常發生 有規律的方位:四凸形的貝壳处于最稳定的位置——凸 面 朝 上 (表 I,圖 3、4),長形的貝壳或其他遺骸——彼此平行(圖版 II,1 和 3)。

屬于影响坚硬骨骼的生物作用力有微小的和大的穿孔生物,它們 机械地穿孔或用化学方法蚀刻具壳,例如穿孔的藻类和軟体动物(圖 表工,圖1、4、5)、穿孔的蠕虫(表工,圖2、3)和海綿(圖 版工,圖6)。屬于这种作用力的还有咬碎或击破具壳和甲壳以取得 其軟体的各种动物;咬骨头的肉食动物等等。

石化作用(化石作用)問題对古生态学家来講也是一門極其重要的学問(見 Deecke, 1923)。

6. 古生态学与地質学問題

古代动物羣生活环境的許多因素,如水文学家或生物学家本人在研究現代生物界时很容易确定出来的某一水盆地的深度、温度和水的流动性等,地質学家和古生态学家是不能直接观察与测定的。表現这些环境因素特征的資料只能用間接的方法,用岩石与岩相分析的方法得到。同研究石化生物时一样,此时不能只满足于对所研究岩石的描述和正确的命名,而必須闡明它們的成因,表明它們的發生环境,从而在一定程度表明动植物羣的居住环境。此外,应特別注意沉积物沉积后的变化过程的研究(成岩作用、成岩后作用);在恢复沉积物形成条件时不应考虑这些变化。

古生态学研究与岩石学研究应携手并进。古生态学家不能不涉及到岩石学家的研究領域,反之,岩石学家不能不涉及到古生态学家的工作范圍,因为在有关的范圍內,他們有时只有这样才能找到解决自己領域內一系列問題——即生物的生活条件与生活方式及沉积物形成条件問題——的鑰匙。不言而喻,古生态学家,与岩石学家一样,必须是一个很好的地質学家。

由于各門科学的專門化、各門知識所积累的事实材料的急剧不断地增長,以及由于工作方法,特別是实驗室工作方法的分異,一个人不可能同时掌握古生态学和岩石学工作所要求的一切知識。

因此,一个研究者只好或者搞岩石学,或者搞古生态学,而为了 徹底地研究材料,只好与其他專業的專家共同工作。不过也要記住, 如能掌握必要的知識以便更全面地独立研究材料,对古生态学家来講 是非常理想的。

由此可見,为了完成古生态学当前的任务,需要通晓各种專門知識的專家,需要制訂出地史时期沉积物的綜合性古生态岩石学研究方法。該方法的这个名称,并不包括在研究古生态問題时应当考虑的古生物学和地質学的所有各个部分,而只包括其中主要的、主导的部

分, 即古生态学和岩石学。

在一般地闡明了动植物羣和岩石質量成分(动植物羣的屬、种成分及与此相应的岩石类型)与数量特征以后,古生态学家和岩石学家应共同确定——以研究古代海底地区及其生物为例——所研究的海底地区离海岸的距离,其光度、深度、水的流动性及其温度、气体状况、鹽度和其他环境因素,即水生生物学家和海洋学家对現代海所研究的各种因素。

目前我們还远不能够确切地闡明許多上列的一般的和地方性的特点,但是迟早我們一定能学会了解它們的,其根据仍是我們現在所研究的同样的材料即地質剖面、岩石和化石,因为它們总合了地更时期 古代生物界在其中生活和發展,幷將它們的遺骸埋葬在其中的环境的物理、化学和生物条件。

应用古生态岩石学研究方法时,工作的根据是地質剖面,地質学家和古生物学对地質剖面的利用有所不同,作古生态学研究时須要进行專門的特別詳細而全面的研究。有关古生态学的結論,只能建立在被詳細与多方面研究的剖面的基础上。

地壳就其構造可分为各种类型的地段: 地台和地槽,山前拗陷和山間盆地,它們在活动程度、沉积物类型、沉积速度和厚度等方面彼此各不相同。所有这些地区,尽管構造不同,都可以作古生态学研究,但是进行工作与得出結論的难易程度,以及結論的正确程度,將随地区的不同而有所不同。

适于进行古生态学分析及适于闡明石化生物生活环境的条件是:

- (a)良好的露头,这能使我們正确無疑地將各个露头 点 速 成 剖 面, 并进行大量的野外观察和得到丰富的采集品;
- (b) 动植物羣保存得良好,容易从岩石中取出,岩石 未 經 变 質 作用;
- (c)所研究岩層厚度比較小,这能使我們在露头中看到各个層位 或根据各个露头点給它們作出沒有空白点的剖面;

- (d) 岩層的水平分布很广,这能使我們在一个地層單位內逐層地 追索岩相的变迁;
- (e)構造破坏不大或沒有,因此可以在广大空間追索沒有空白点的岩層。

上列有利条件是地台区海相沉积物的特征。地槽区,由于其沉积物厚度很大,局部变質和严重的構造破坏,乃是比較困难的研究对象。

初次进行古生态学研究的人,必須从比較容易的对象入手,然后 过渡到較困难的对象。無論是对待含有生物遺骸的岩層,还是对待各 个生物种类、动物羣或植物羣都要这样。

最适于古生态学分析的,是由岩石成分不同的,因而含有各种各样动植物羣組合的交互層組成的岩層。这些岩層能反映出沉积形成条件和生物生活条件的剧烈变化性,能比由單一沉积物組成的和含有單一动植羣的岩層,給古生态学家提供更多的判断絕灭动植物生活条件和生活方式的資料(圖1)。

由成分不同的交互層組成的岩層,不但能給研究者提供 比較 材料,而且可使他有可能"圈定"絕灭生物生活的可能性和确定它們与岩相的关系。更重要的是,这种类型的沉积不但在垂直剖面上具有剧烈的(一般是很快的)岩相变化,而且沿岩層的長度(在空間)也可看到相当快的岩相变化,这就使我們有可能檢查和糾正在研究垂直剖面时所作的結論。

但是应該指出,在这种剧烈变化的沉积中不易采集到研究生物系統發育的材料,因为在这塊盆地中由于居住条件急剧的变化,同一动物羣或植物羣不可能長期生存。在这种条件下形成的岩層,譬如泥盆系主要地区境內的上泥盆紀沉积(見圖1B),只会包含系統發育分枝的个別零星环节。

在条件变化不这样急剧的盆地地区,情形就有些兩样了。这里的 沉积是成分上比較單一的,但含在很長的时間內在一个地点發育的生 物遺骸的岩層。因此这样的岩層在追溯个別的,特別是广棲的生物門

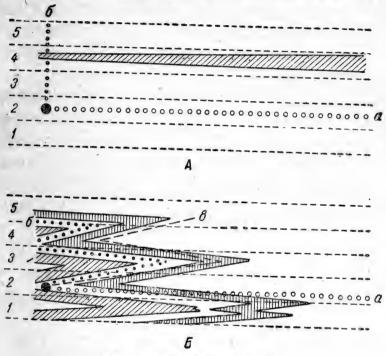


圖 1. 两种不同类型的沉积岩層

A-具有單一的和長期在同一地点存在的岩相和生活暴落的和 B-具有多种經常 迁移岩相和生活暴落的。 沉积物的沉积和动植物羣生活的順序时間以数字表 示,其界限用虛錢表示。 a、6 和 B-比較一古生态学研究的各种方向

苏联学者的工作經驗証明,对地史时期一大段时間(最好是盆地存在的全部时間)的整个盆地或其很大的一部分作綜合性的古生态岩石学研究是最有成效的。在作这种研究时所得到的事实材料能給对比分析和古生态学結論的檢查提供广泛的可能。

这样广泛的研究,也使我們有可能在生物界的分类与进化、岩石

成因、岩相、古地理、古气候、地層、構造、矿产成因等問題方面,以及在用古生态方法可以闡明的其他問題方面,作出許多具有充分根据的結論。

例如,从前在个别剖面,甚至在層位和組的对比中,都**犯**过很大的錯誤。这些錯誤之所以产生,是由于研究者忽視了石化动植物**罩**与岩相的关系和岩相的交替,即由于对古生态学的基本原理無知。**泥盆**系主要地区上泥盆紀沉积,是不同岩相海成沉积的对比有困难并在对比时犯了錯誤的明显例子。

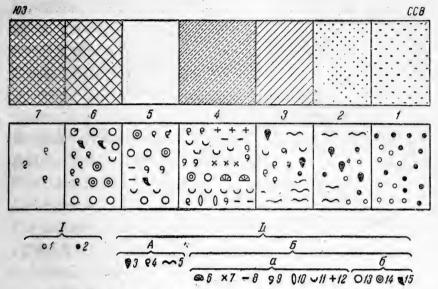
在泥盆系主要地区的西华部和东华部,海成沉积的各个層位的剖面是由含有不同种类組合的各种类型的岩石組成的;此外,在这个地区的中央部分露头很坏,無法在空間上追溯岩相的过渡。在同时代沉积中几乎完全沒有共同的生物种类,于是对兩个半部的剖面对比發生了某些異議。只是当东华部范围內确定了从盆地的濱岸至深处的岩相(沉积物和生物組合)交替的規律时,只是当闡明了西部地区特有的生物組合,乃是种类組合的統一的,同一时代鎖鏈(psn)上的下一个正常新节时,才給这个地区的沉积作出了正确,統一的地層表。圖2中所示,系这个种类組合及其岩石的有規律的行列("音阶"["Гамма"])。

由此可見, 从前使地層学家为难的那些特点, 只要对現有資料进行古生态学分析, 原来都是可以迎刃而解的。

上面所举的例子即俄罗斯地台泥盆系很难对比的剖面的对比証明,在解决地唇学問題中古生态学具有头等重要的意义。当地層学中的基本方法即"标准种类"方法或目前所流行的"标准种类組合"方法不能应用时,以生活羣落和种类組合在空間中有規律的生态的交替为基础的剖面对比的方法就显得非常重要了。

对岩相剧烈变化的,各个岩相空間上相互交替的岩層的 研究 証明,在盆地底部这些岩相彼此愈是不同,則其所含有的共同生物种类就愈少;大家知道,一个时代的岩相也可以不包含共同的种类。因此在地層学家的实际工作中会常常遇到类似上面所述的情况,即各剖面

的对比要求对动植物羣依其生存条件而轉移的在空間的交替規律进行研究。

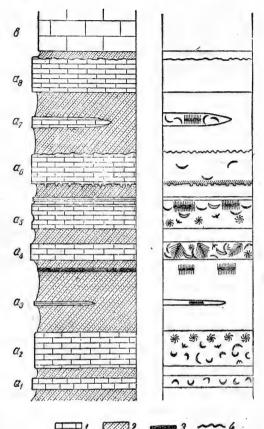


2. 泥盆系主要地区上泥盆紀海相与濱岸-大陆相沉积中各种岩石 及与其有关的种类組合的有規律的交替("音阶"),方向从北北 东到西南(自盆地濱岸至深处)

1一陆成紅色岩石; 2一白色石英砂; 3一頁岩; 4一泥質灰岩与泥灰岩; 5一純灰岩; 6一白云質石灰岩; 7一白云岩

动物羣与植物羣: I一淡水生物: 1-車輪藻; 2-紅色岩相中的魚类; II-海洋生物: A-广鹽种类: 3-海豆芽; 4-Platyschisma; 5-蠕虫(遺跡); B-狹鹽种类: a-正常鹽度水中的种类: 6-Tabulata (板狀珊瑚); 7-Spirorbis; 8-斧足类; 9-腹足类(佔多数); 10-豐鶴螺; 11-有鉸腕足类(佔多数); 12-海百合; b-正常鹽度与鹽度稍高水中的种类: 13-藍綠藻(Girvanella-Pycnostroma); 14-層孔虫; 15-四射珊瑚

我們也看一下其他的情况。当地層学家对一小段地質时間內的岩層剖面进行特別詳細的、逐層的划分,而在这段岩層內动物羣(植物學)的种的成員基本上保持不变时,地層学家也应該不用标准种类方法和标准种类組合方法(在地質时間方面),而用另一种方法,即根据古生态学和生物地層学标誌的剖面詳細对比方法。所謂古生态学标誌



₩ 11 € 12

圖 3. 动物^羣种的成分保存不变的八个石灰岩 層 (a_1-a_8) 的各种古生态学的与生物地層学的特性

博罗維奇城外姆斯塔河下石炭紀灰岩的变互岩層 "a" 1—石灰岩;2—砂質粘土岩;3—煤炭;4—侵蝕面;5—有双瓣的 Gigantoproductus壳;6—Gigentoproductus壳,个别的瓣;7—Productus semiplanus Schwetz,8—小型腕足类;9—Taenurus(Sniroophoyton) 复杂的孔道;10—蠕虫的环形及細小而簡單的孔道;11—水平狀的石松根座;12—垂直的和傾斜的石松根座。腕足类的符号同时表示壳的方位,而 Gigantoproductus 的符号也是表示是整个的壳或是分开的鳞

層、正确地作出一个綜合剖面,只有利用上述的古生态学和生物地層 学标誌才可,尽管这些标誌所保持的距离一般是比較短的(数公里)。

姆斯塔剖面明显地証明,上列岩層的特点可以作为剖面逐層对比 的良好"标准特征",特別是在剖面是由数次重复的类型,幷含有相应 重复的种类組合的頻繁交互岩層組成情况下,更是如此。这个方法对 矿床的詳細逐層分層有很大帮助。

地層学家也可以利用根据种类生态組合在时間上的交替来划分地層單位和对比剖面的方法。問題在于,对生物地層学有意义的不只是在發展中大体上保持同一个生态外貌的动植物羣种的成分在时間上交替。一个生态外貌的动物羣或植物羣組合在时間上(在剖面中)为另一个生态外貌的组合在时間上(在剖面中)的交替也是很重要的,假如这个交替包括比較大的面积的話。例如,編制泥盈系主要地区上泥盈紀地層表时曾划分出一个舍郎層(шелонский горизонт),其根据是:由于該層是瀉湖沉积,故其中所含的种类組合比其以前的楚多沃(чудовский)層及以后的斯文諾尔德(свинордский)層所含的海相組合要少得多(見圖 21)。正是这样对费尔干納阿萊晚期(позднеалайский)动物羣作的古生态学分析(在时間上对其追索),使我們發現了代表該期中部的屬种很貧乏的,因而說明费尔干納海灣中海水的鹽度曾一度剧烈下降的特殊軟体动物組合。上阿萊亞組 就 据 此 分 为 三 个部分——Al², Al² 和 Al² (見圖 20); 从前这个亞組幷未划分,因为它自下而上所含的都是牡蠣的标准化石。

在研究沉积物沉积条件和沉积矿产形成条件时,古生态学和埋葬 学的資料能給予地質学的理論和实踐很大帮助。

現由費尔干納老第三系中举几个例子。对老第三紀动植物羣的詳細古生态学研究以及对沉积物的詳細研究,使我們由位于老第三紀費尔干納山間盆地的海灣內,划分出数个——其中每个都有其特有的生物——海底帶和海底相(見圖 22、23 和 28),并闡明海灣的各个部分(北部、南部、海灣前部等)有何差異,而且这一研究也給明确各种

类型的海相和瀉湖相沉积物的沉积条件提供了許多东西。

已經确定,除了以前知道的分布在盆地边緣的海相和鹽水瀉湖相沉积外,从前被划入白堊系的紅色三角洲沉积在北部是很發育的。

在向盆地的中心方向,三角洲沉积为近海碳酸鹽沉积物所替代, 其中含有海洋軟体动物遺骸、蝦鳖和許多鑽孔动物的穴洞。对穴洞和 蝦鳖的研究証明,它們是屬于 Callianassa 屬鑽孔的中尾蝦, 其現代代 表居住在暖海的潮汐帶及次潮汐帶上部。

由此可見,对这些动物羣遺骸及以前从来毫不被注意的生活遺跡的研究,使我們确定了潮汐区的沉积物,并确切地在岩相圖上画出了費尔于納海灣存在的各个时間的海岸綫。这些資料,同确定紅色層的时代是老第三紀一样,有很大的实际意义,因为它們能使我們圈出含有各种矿产的海相沉积物的輪廓。

費尔干納海灣动物羣和岩石的綜合研究也闡明了在剖面中兩个層位里所遇到的白云岩軟泥即現在的白云岩的形成条件。原来,这些軟泥是在海灣中海水鹽度有很大的下降时即在其中只有貧乏的軟体动物 電——小的 Eulima,Meretrix tschangirtaschensis Liwer——居住并且这里也出現了 Unio 时沉积的。通过这种方法确定了一个形成白云岩盆地的新的类型:这就是为河水强烈地冲淡的海灣。

把剖面上动物羣的各种生态組合的出現和消失的資料与費尔干納 剖面的含油層的資料相对比証明,上述軟体动物大批發育的層位是与 含油最富的層位一致的。因此,这个种类組合对費尔干納老第三紀来 講乃是适于成油生物的聚集条件的特征。所以,这个組合及与其相近 的組合在其他有类似地質环境的地区也可以作为找矿标誌。

这样,工作經驗証明,分类古生物学和古生态学可以供給实际工作的不仅是作为确定地層时代用的标准种类(屬、种和整个种类組合)及相应的圖表和圖鑑。他們也能提供作为了解岩相、沉积物的沉积条件和与其有关的矿产形成条件用的标准种类,以及据此作出的圖表和圖鑑。

这种新的概念的"标准种类"是实际存在的;需要的只是促其实现。在古生态学,特別是綜合性古生态学岩石学研究日益發展的条件下,这一点是可以做到的。根据它們就能闡明地質上不同的系和各个古盆地岩相的可靠指示者,而总結了許多盆地的資料后,就能根据各个化石种类、生态組合和生活零落,以及埋葬規律 編成"岩相、沉积物沉积条件和矿产形成条件圆鑑"。这些圖鑑对寻找各种各样沉积形成的沉积矿产(可燃的与非可燃的,金屬的与非金屬的,以及建筑材料)非常有用。

最后,古地理学和古生态学的資料,在其他情况下也包括埋葬学的資料,有助于确定区域的一般構造活动、闡明地壳中小的振盪运动,确定構造"生命"發生和持續的时間,以及岩層的产狀因素。

問題在于,动物界和植物界的变化能反映出(从而也能指出)在它們的生活环境中所發生的变化,而生活环境中所發生的变化在相当大的程度上乃是由于地壳移位所致。我們所看到的动植物羣在垂直剖面中的交替,它們在空間上和时間上的迁移,基本上可以視为在这一区域或其鄰近区域發生的構造作用的后果。由此可見,構造作用是要到生物界的成分和發展处去"登記"的。

在詳細研究某些構造后也闡明,它們"生活了"很長的时間,在完全形成以前它們曾在海底以隆起的形式生存过。在这些隆起的頂部和科坡上通常堆积着顆粒較粗的沉积物,在这个范圍以外則堆积顆粒較細的沉积物;与此相应,在这些不同的地区居住了有一定不同的动植物罩,存在了不同的埋葬环境。因此,在同一时代的沉积中找到的以不同方式被埋葬的各种生物遺骸,以及在作生态—岩石学分析發現的構造不同部分沉积物的特点,就可以指出構造运动在这一地区發生的时間。刻赤半島和塔曼半島(在黑海和亞速夫海之間)中新統上部的苔藓虫生物礁,就是这种構造成因的不平坦海底的指示者。苔藓虫(Membranipora lapidosa Pall.)在一定深度的海底背斜坡上(見圖 116)形成生物礁。

其次,介壳定位的規律性,例如,凸面向上的腕足类和瓣鰓类軟体动物壳的分散瓣的存在(圖版 I ,圖 2—4),珊瑚、層孔虫和藻类等的生長方向,在岩層上面以凹槽,在下面以凸起呈現的动物爬行的痕跡(圖版区,圖 1 和 2),以及其他許多生物地層学的和古生态学标誌,都能准确地指出了岩層的上下盤(見——举例說——H.Б. 瓦索耶維奇 [Вассоевич],1932,1951);在構造严重破坏的地区知道这点是很必要的。

由此可見,石化动植物遺骸不只是可用来确定地層的地質时代,而且对地質学有多方面的指示意义。

二、野外观察

以前作古生物工作,采集大量保存很好的化石,然后在室內进行研究,就算够了。現在这完全不够:古生态学研究在很大程度上必须在野外进行,同时要采集材料。

伴随着采集和对所看到的东西进行編录的野外观察和研究,是古生态学研究的基础。处理任何成套标本,甚至处理个别偶然找到的标本时,無疑可以作出重要的观察和結論,但是这样研究材料得不到野外的証实,不可能根据野外观察来扩大結論。古生态学家工作的重点应放在系統的野外观察及在野外采集相应的材料上。

成功的主要保証,在于尽可能詳細而仔細的观察。古生态学研究 在許多情况下是对已知的事实,进行重新研究,但这种研究是深入 的,是从另一个角度进行的。

古生态学与岩石学問題是互相紧密結合的,因此必需对各个剖面 同时进行岩石学研究,而且很重要的是,古生态学家和岩石学家要尽 可能多給自己提問題,在野外發展和增多这些問題,并在野外共同解 决它們³。

研究工作必需的詳細性以及古生态問題的很少探討性,在古生态

知識發展的現阶段,还不能規定在預先布置的期限內跑多少公里的路 接,但被詳細研究的柱狀剖面圖的長度及所研究的露头的数量可以作 为所进行研究工作量的某种指标。

在古生态学方面,主要的工作方法乃是比較分析法。野外观察必 須这样进行: 經常把一个岩層及其所含的动植物羣的特点与另一个岩 層特点相比較,一个岩系及其所含动植物羣的特点与另一个岩系的特 点相比較(在記录中要不断地标出它們的 異同点)。此 时 最 好 回 到 最初作的剖面上去(作完了其他的以后),以便对各剖面进行比 較 評 价,及在最初作的露头上寻找一些只是在以后作的剖 面 中 才 發現的 細节。

- 古生态学家要考虑动植物羣的門类成分,其多样性或單一性、各个种的数量比、某些生活类型的存在、个体的正常的或不正常的生長、骨骼構造的發育程度等等。这些資料的总合有助于闡明生物的生活环境及其对生物的影响。

古生态学家在野外应力求解决的重要問題之一,是所發現的化石 堆积是代表从前的生活羣落,还是代表在生活时彼此無联系的种类的 堆积即死亡羣落。

为了解决这一問題須要:

- (1)熟悉所遇到的动物門类的基本生态特点(例如,我們不会把 Tentaculites——游泳生物或漂浮生物——归到固定的腕足类的生活 **羣落中,尽管它們是可以被**埋葬在一起的);
- (2)估計水在創造这一化石堆积时所起的作用。流动水,由于可 將屍体、介壳和其他骨骼由一个地方帶走,运到另一个地方堆积起

[●] 沉积岩石学和沉积岩石学研究方法,其中包括野外研究方法問題,最近得到大力的探討。在苏联的文献中,有关这些問題可見于M.C. 什維佐夫. П. B. 曹斯托瓦洛夫和 П. B. 鲁欣的数学用書,以及国立地質出版社 1957 年剛剛出版的"沉积岩研究法"卷Ⅰ、Ⅱ和国立燃料出版社 1957 年出版的"沉积岩石学参考于册"卷Ⅰ、Ⅲ中。在沉积物沉积条件問題方面有一本很有价值的参考書,这就是不久前出版問世的 Ⅱ. H. 納利夫金著的"岩相学"第三版(1956)。

来, 拜可將它在盆地底部按大小和重量进行分选, 故是形成死亡羣落 的重要因素。

双瓣壳的兩瓣除了可以分开和选分以外,在流动水影响下也能产生有規律的定向;其他骨骼遺骸和屍体也是如此的(圖版 I 圖2—4;圖版 II)。在对水的作用力和貝壳堆积产于原地(当时生活的地点)或产于異地进行評定时,介壳的新鮮程度或滾圓程度,完整程度和破碎程度,也有很大的意义;但是对現代生活着的軟体动物进行的观察证明,活着的軟体动物的介壳也是可能被磨坏的。

也应当指出,局部的生活条件和沉积物沉积条件的交替可能进行得很快,特别是在不平静的淺水中,因此反映这些条件的層理就会很薄。善于辨别这些不同生活条件的証据是很重要的。例如圖版 V 的圖 3 表示腕足类居住在層孔虫上。它只能在層孔虫死后才能这样居住,显然,層孔虫的死亡是与生活条件变化有关的;由此可見,層孔虫和 Cyrtospirifer 表現了不同的生活条件及沉积形成条件。

但是在流动水环境的条件下也能在原地保存生活羣落 的 許 多 組 份,以及其各个發育阶段的种类。这是与在相似的岩相中有坚硬的岩石海底、礫石或大貝壳,因而也有大量不同动物門类代表的附着生活的种类存在有关。它們死后不脫离基底,因而不能被水帶走。俄罗斯

地台泥盆紀海被侵蝕的岩石海底上和礫石層上的生活羣落是頂好的例子。 这些生活羣落的成員包括以貝壳附着而生活 的 腕足类、烟斗珊瑚、四射珊瑚、环虫类、海百合及海雷等(圖版 V ,圖 5 ;圖版 \square 和 \square)。

附着生活和固定生活的种类有很大意义:它們往往在一起被發現,而且常常互相連生,这不仅能够說明这些种类在大多數情况下屬于同一个生活羣落,而且也能够說明它們之間有着更紧密的联系,即也能够說明生活羣落的关系的各种形式——共生(互惠共生或共棲)或寄生®。

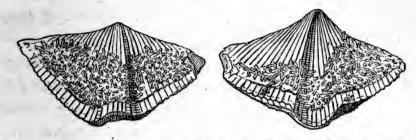


圖 4. Aulopora h:cneri Tschern。羣体在生長至一定阶段(清楚的生長綫表明)的 Cyrtospirifer schelonicus Nal. 貝壳双瓣上的發育。(共棲現象,在共棲时腕足类生長可能由于疾病而暫时停止,于是使珊瑚羣体灭亡),泥盆系主要地区上泥盆紀斯文諾德層。科洛什卡小溪。原大

这种过去生活的有趣的記录并不是很少見的: 据知它們自古生代 初期就有,只要是寻找它們,則在任何地質时代的沉积中 都 可 發 現 (圖版 \(\mathbb{O}\) (圖版 \(\mathbb{V}\) , 圖 \(\mathbb{S}\) ; 圖 \(\mathbb{A}\))。在分析这种标本时首先必须 **証实,它們是否屬于一**种生物待另一种死后才居住在它們的骨骼上的 情况。很明显,腕足类和瓣鰓类兩瓣里面只有它們死后才能住上其他

[●] 互惠共生 (мутуализм) 或共生 (симбиоз) (狭义的) ——对双方皆有利的兩种生物之間的关系形式; 共棲(комменсализм)或宿生(нахлебничество)——只是—

方从另一方在营养方面得到益处的兩种生物之間的关系形式,寄生 (паразитизм)
—— 一方利用另一方作为飲食的源泉或居住地点并有害于后者的兩种生物之間的关系形式。

的生物;与此同理,如果我們發現,整个貝壳上(例如,Cyrtospirifer)都長滿匍匐性的珊瑚,而且它从一个瓣过渡到另一个瓣,則我們就可以做出結論:珊瑚是在腕足类死后才居住在它上面的。

在解釋介完上或其他骨骼上与其本身構造相異的各种孔洞时,也 必須注意这种情况。孔洞可能是:

(a)共棲生物的住室,例如,泥盆紀珊瑚 Pleurodictyum proble-maticum Goldf.羣体中和奧陶紀苔蘚虫 Dianulites petropolitanus(Pand.) 骨骼中的共棲蠕虫 Hicetes 的小管 (圖版 区,圖 7—9),以及中古生代蜂巢珊瑚复体中共棲蠕虫 Chaetosalpinx 的小管 (圖5);

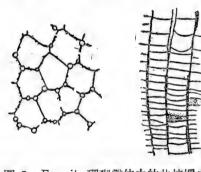


圖 5. Favosites珊瑚羣体中的共棲蠕虫 Chaetosalpinx ferganensis Sok 的小管。 費尔干納志留系(摘自索科洛夫[В.С. Соколов]著作, 1948),×6

(b)寄生生物的住室(圖版 図,圖 2-4、10、11);

(c)各种生物在活着的無脊椎动物貝壳上的孔道,如果鑽孔生物数量不多,就無損于后者(Palaeosabella;圖版皿,圖2);如果鑽孔生物数量很多,这种無害的共居形式便轉化为寄生。在圖版皿,圖4—6上,海綿Clione(Vioa)、蠕虫Polydora和瓣鳃类Lithodomus在牡蠣壳上鑽的

孔說明了这兩种情况。

鑽孔生物,如蠕虫 Trypanites、Polydora 和軟体动物 Lithodomus 常常居住在礫石上和石質海底上 (圖版 図,圖1,圖版 図,四、図, 圆2;圖30)。

無脊椎动物和藻类形成的孔道、鑽孔和洞穴,沉积物表面或里面的爬行痕跡都是古代生命的記录,它們根本上不同于"肉体的"化石,即絕灭动植物矿化了的坚硬的骨骼或排泄物、碳化了的植物組織,以及动物軟体的印模。这种东西叫做"生活的遺跡"。它們可能屬于有骨

骼的动物,但較常見是屬于無骨骼的动物和某些藻类。这种化石在地 更时期的沉积中分布很广;有时在沉积岩層中除它們之外遇不到其他 的化石,或者其他化石很少;只有些貝壳碎片和 微体化石。这种以 "生活的遗跡"作为主要化石的層系,就是所謂的弗立須。

無骨骼的生物不論过去或現在都在許多生活羣落中佔很大的比重。所以在野外寻找和观察这一类型的化石,乃是恢复石化生活羣落所完全必要的。

有許多这种化石能清楚地表現出一定的,特別是淺水,濱岸岩相的特征,因而是这些岩相的很好的指示者。它們也可以被成功地用来鑑定岩層的上下盤(見第40頁和圖版区, X, 圖 5)。



6. Chondrites bollensis (Ziet.)下侏罗系,德国戈尔茨馬登,×% (摘自哈弗[B. Hauff]著作,1953)

由于这种化石的本質在很長时間內 始終 不能了解,难以猜測, 因此會把它們列入有問題的形成物一类,即列入"有問題的 化石" (Problematioa)中。其中有許多至今仍然被錯誤地当作是藻类的印模、 陆生植物的根子或無机形成物。目前由于对这些化石作了古生态学分析,并广泛地运用了現实主义方法,于是搞清楚了从前的 Fucoides, Chondrites (圖版 X,圖 2; 圖 6), Rhizocorallium (圖版 X,圖 1), Corophoides (圖版 X,圖 1,2), Rhirolites (圖版 X,圖 3, 圖版 X,圖 1), Spirophyton 或 Taomurus (圖版 X,圖 3), Helminthoides (圖 版图,圖4),以及某些其他形成物的本質。

業已闡明,Fucoides 和 Chondrites 乃是食土虫(грунтоеп)——可能是 蠕虫——在 疏 松沉积物中 的 分叉狀孔道, Rhizocorallium 和 Spirophyton(Taonurus)乃是食土虫——可能也是蠕虫——的环狀的,具有被吃光了的孔道的,水平或呈螺旋狀分布的孔道。 Corophoides和 Rhizolites 乃是甲壳类十足目或者其他动物的与層面直交 或 斜交的袋狀、环狀或簡單的洞穴。 Helminthoides 乃是在海底表面上可能为蠕虫留下的环狀的,具有相互平行与相互接触环圈的孔道。

其他的遺跡和孔道乃是爬行和穴居軟体动物与其他动物所留。但是有許多"有問題的化石"尚有待解答(例如,Caulerpites; 圖版図,圖5)。因此,不論在野外或以后研究当中,应特別注意这种化石。

脊椎动物的遺跡也可以保存成化石狀态,它們一般比無脊椎动物 的遺跡容易研究。在苏联,脊椎动物的遺跡的發現目前还很少。已發, 現的有上白堊紀的恐龙的,中新世的鳥的,偶蹄类的和食肉哺乳动物 的足跡。在苏联寻找脊椎动物的"生活的遺跡"無疑是会得到結果的。

对生物石化遺骸的深入研究使我們能够看出从前很少为人注意的,也沒被系統研究过的某些特点。同时这些各种各样的"生活表現"或"生活遺跡"(广义的)还能使我們更深入地了解地更时期生物的生活及其环境的問題(見阿別尔,1935書中有关这些問題的很好的报导)。屬于这类特点的有:

- (a)古趋性学 (Paläotaxiologie; палеотаксиология) 方面的現象 (Rud, Richter, 1955), 或灭絕动物的習性。其实际可見圖 4 和圖 5, 圖版Ⅲ—V上的共同生活或一种生物与另一种生物关系的其他实例, 以及圖版Ⅲ—以上的生活遺跡实例。
- (b)病态現象与生活当时受机械伤害的遺跡(古病理学范圍)。可以說明这些現象的有圖7中所示的折断了的并在以后繼續生長了的箭石鞘,菊石和腕足类的具有痊癒了的被食肉生物咬伤的具壳(圖版 区,圖5,6),以及比較常見的脊椎动物骨骼的已癒合的折断和病态

增大現象:

- (c)繁殖和發育初期的現象。例如,帶有魚卵的石化魚(圖版型圖1)。也曾發現过恐龙和鳥类的蛋,成年魚龙腹中的胎兒,三叶虫、腕足类、菊石(圖版型,圖2和3)和其他生物的幼虫等;
- (d)营养和食物方面的事实。屬于这些事 实的有: 在腳足类壳兩瓣前緣上的蠕虫的孔道: 口和管口,以及烟斗珊瑚墓体(圖版皿,圖2 和圖版 V, 圖 5 和圖 4):蠕虫和珊瑚所以生 活在这一端,是因为它們在这里可以得到充分 的食物和氧气: 当脑足类壳进一步生長时, 烟 斗珊瑚和某些蠕虫(龙介类)便随着腕足类壳的 前緣牛長而牛長: 在腳足类和瓣鰓类貝壳上的 为食肉腹足类所鑽的眼兒(圖版皿,圖1), 海百合肛口上面的腹足类 Platyceras 的壳 (圖 版区.圖1): 大魚龙体內被吐下的魚龙幼体: 恐龙、蛇頸龙、鱷魚和鳥的胃石; 猛獁象和披毛 屋齿縫間和胃里的植物殘余: 食肉动物在骨骼 上留下的牙印: 各种無脊椎动物(圖8)和脊椎 动物的粪化石: 猛兽食余的鳥类的化石羽毛、 骨骼等等。
- (e)节肢动物:三叶虫(圖版皿,圖2) 介形类和軟甲类脫壳的遺跡。

古生态学家在进行研究时永远不应忘記, 許多古代动物羣和植物羣的組份不可能保留到 現在,因为它們沒有坚硬的或其他的足以保存 下来的組織。

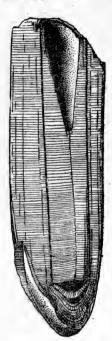


圖 7. Cylindroteuthis absoluta (Fich.) 鞘的縱向破裂,說明在其生長早期阶段鞘曾受伤害。上侏罗紀伏尔加建造。伏尔加河烏里揚諾夫斯克市附近×½

我們可以根据各种生活的遺跡——爬行的痕跡、洞穴、孔道、粪便,有机物質的堆积等——来判断这些消失了的生物。于是我們就能

根据以后变为化石或留下其他遺跡的生物是吃甚么食物的一般見解扩大关于在一定生活区居住的生物成分的概念。在偶而的情况下,可以逃到在特殊埋葬条件下保存下来的軟体动物(例如,水母、蠕虫与其他动物)的印痕,或具有內骨骼的动物的軟体印痕(佐連戈芬[30-ленгофен]的箭石,戈尔茨馬登[Гольцмаден]的魚龙)。在吉尔吉斯苏

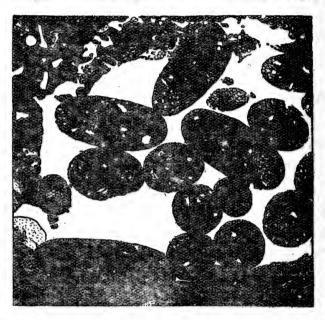


圖 8. 鑽孔动物的洞穴, 巳为海洋無脊椎动物 (蠕虫或軟体动物) 的粪便填充。中石炭紀波多尔層,與涅加河(摘自 N. B. 赫伏罗娃[Xворова]著作, 1953) ×15

維埃社会主义共和国伊塞克-庫尔湖 (os. Иссык-Куль) 發現的鳥的羽毛 (圖版皿,圖4) 和在伏尔加河沿岸的侏罗紀油頁岩中發現的二鰓头足类的墨囊 (圖皿,圖1) 都是極少見的生物化石。圖版皿圖3表示琥珀中的蜘蛛留下的空壳。在極少有的情况下貝壳上可保存着顏色和花紋 (圖9)。

造礁生物在海底上造成的生物礁和真正的礁体对古生态学有很大



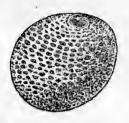


圖 9. 貝壳上保存有花紋的情形。

左圖一Theodoxus rarizenatus Gabunia, ×6,右圖一Theogoxus liliae Gabunia, ×10. 格魯吉亚中中新統(摘自加布妮娅(Л. К. Габуния)著作,1950)

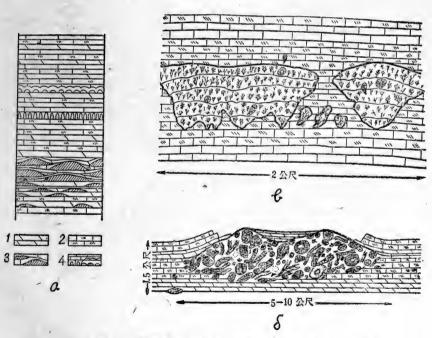
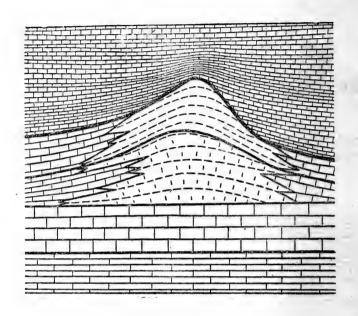


圖 10. 下寒武紀生物礁, 雅庫悌省, 勒拿河。

左圖一下寒武紀杂色岩系 部的剖面 略圖, 垂直比例尺 1: 1500: 1一泥質白云灰岩; 2一徵 含泥質白云灰岩; 3一古杯类生物礁; 4一藻类生物礁。右下圖一古杯类生物礁。右上圖一藻类生物礁(摘自茹拉夫略姓[И.Т. Журавлева]和澤連諧夫[К.К. Зеленов]著作, 1955)



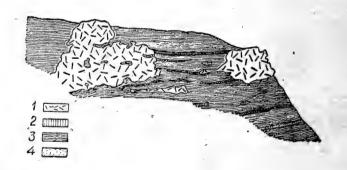


圖 11. 下二叠紀和新第三紀生物礁

下圖一下二叠紀生物礁,前烏拉尔, 昆古尔市。上圖一新第三紀(中新統上部)生物 礁,克里米亚, 刻赤半島。1一膜口苔蘚虫生物礁; 2一膜口苔蘚虫岩屑; 3一粘土; 4一火山灰(摘自科列斯尼科夫著作, 1940)

的兴趣。适于形成这种礁体的岩相,在古代海里是經常存在的,但在整个地質时期,造礁生物門类却是彼此取代的。造礁生物包括藻类、有孔虫、海綿、古杯类、層孔虫、水螅、各种珊瑚、苔蘚虫、蠕虫、瓣鳃类和腹足类及其他門类。由于在这种生活区中条件适宜(温度高、水流活动性大、光度强、食物丰富),这里也生活着許許多多其他动物門类,它們以自己的骨骼和坚硬分泌物或多或少地帮助了礁体的形成。

地質学家和古生物学家对礁体和生物礁着手研究,要比开始研究 一般的成層沉积晚得多。因此在对各种地質年代生物礁和礁体研究方 面,还有很多極有趣的工作。苏联已对寒武紀、二叠紀和新第三紀沉 积中的生物礁(圖 10 和 11)作过研究。

在剖面中出現礁体,往往会給地層学家造成困难,他們一般將礁体划分为特殊的層位,幷不考虑它們在岩相上很多过渡为成層沉积的可能。礁体的研究也有很大的实际意义,在第二巴庫地区的工作就証明了这一点:这里的下二叠紀礁体常常是儲油層,幷可作为油田开采。

三、采集

所采集的材料应当尽可能完全地說明在野外所进行的观察。

采集的目的也包括: 获得以后室內处理的材料、蒐集有关古生态 学各种問題的物質記录的 成套标本。 采集时注意創立 古生态学 問題 展覽会及蒐集供交換比較文件 和 陈列館材料用 的 副份标本也是很重 要的。

进行野外研究时,首先应寻找和采集的是有特殊古生态学意义和 岩石学意义的对象。古生物标本采集规范中所推荐的化石的大量采集 对我們也是必要的:它們有助于發現在古生态学方面有意义的对象。 为了确定种类的变異、生活当时的損伤和各个种类之間密切的生活羣 落联系情况,以及为了考虑化石的保存情况,都需要大批材料。

由于不仅須要采集古生物化石,而且須要确定它們在剖面中的位置(屬于哪一層,屬于哪一層的哪一部分,其定向等),所以在采集化石之前应当先研究剖面。經过逐層对露头观察、研究、測量、素描和描述以后,从滾石中檢的許多化石也可以比較正确地与剖面的各个層或各个分層联系起来,有时甚至还能知道它們在剖面中的方位。所以建議在开始研究露头以前只看滾石和露头。因为在露头表面,特別是在露头壁上的化石儲量有限,因此在研究剖面之前打取化石就会失掉以后逐層記录很大一部分古生物材料;同样由岩層里取出化石,如不記录它們在其中的方位和其他特点,也会失去很大的价值。

在打下来的石塊或在化石本身上应該用鉛笔(不是化学的)标上它們的上、下位置(用"上"和"下")。在岩石标本上也应用鉛笔或整子尖标上同样的符号。也应当标出長壳重复方位的方位角,若是能观察到的話。

在野外一定要选擇最有代表性的标本(有时也选擇風化的,假如 風化后能看出重要細节的話),修整标本不能用鎚击毁其表面; 在搬 运时不允許將标本磨損、擦伤和損坏,这可用适当的包裝預防。为了 安裝各类化石,必須用疏松沉积物作为化石的底垫,也必須弄些坚硬 的岩石碎片以充填含生物化石的大塊标本之間的空隙。

采集化石的同时应該估計在一个層和各个層理面上遇到的动物羣(植物羣)的数量、計算在这个动物羣(植物羣)中各个生物种类和各个生物門类代表的相对数量,并必須标出其年龄阶段和保存狀况等。数量的多少在記录时可以用分数表示,但最好用"多"、"少"、"佔大多数"、"稀少"、"个别"等字来表示。在疏松岩石中工作时,最好能在一定面积上——例如 25×25,50×50 厘米等——直接 計算化石,在动物羣成分稳定的情况下可將这一地段計算至上述的深度。

在文献中也能遇到以简写拉丁字用来表示各个种分布的相对的数量(伊凡諾娃, 1949); Soc(Sociales)——化石構成基础,几乎大量

存在于这一層位或这一層的每一个露头; Cop(Copiosae)——化石数量相当多,但不是在每一个露头上都这样; Sp(Sparsae)——几乎在每一个露头中只能遇到个别几个化石; Sol(Solitariae)——在少数露头上有几个化石; Un(Unicum)——只是在一个露头找到極少数的化石。

采集动植物羣时不应只采集脱离岩石的或 彼 此 分 开的純粹的化石。对古生态学家具有重大意义的恰恰是保存在岩石中的化石,因为这样的标本常常能指出石化生物与其居住地点的联系或表現出其埋葬环境的特征。化石的类羣(生活当时的和死后的)也 具 有 很 大的意义。因此既須要采取單个儿的动植物标本,也須要采取岩石中的动植物类羣。

有特殊意义的是具有經过分选和有規律地定向的化石、布滿各种 生物、鑽孔生物的孔道和生物作用于海底其他特征的岩石層理面,或 具有無机环境因素的标誌(波浪痕、侵蝕現象等)的岩石層理面。

最能表現这些特点的是"天然"輪廓的大塊标本,所謂"天然"輪廓 就不是象已往那样非給标本打成長方形的不可。同样,岩石标本頂好 也不必采用一般作成岩石标本的大小和規格:它們会不够明显,而另 一方面,由于大小一样,也显得不美观。

由此可見,为了闡明石化沉积物的特征,除了一系列不太大的 (因它們多不在陈列館中展出)岩石标本(附供作切片与分析用的小岩塊)外,必需采取天然大小的、通常是形狀不規則的石塊。正是这些相当大的、大的和很大的石塊才能更全面地反映那些用实物才能說明的特点(例如,具有居住生物的"石化海底"的地段,其他有一定独特之处的岩層表面等)。巨大标本的展出价值是很大的,但其运费并不太大;而且,这种大型展出品的重量可靠削薄它而減輕,假如只有它的表面有价值的話;也可以將它們一部分一部分地采来,待以后粘起来。

四、材料的整理

在整理野外采集的古生态学的、一般古生物学的与**地質学的材料** 时,应該最大限度地利用它們来解决生物学和地質学方面的理論和实 际問題。

古生态学材料的室內整理应該是总結野外观察,通过应用适当的研究方法深入地理解它們。

材料的分析应当尽可能作得比較詳細与全面,为此,在工作中应 尽量利用較多的比較材料,其中包括現今生活的动植物的材料。

古生态学家应力求尽可能完全地揭露各个动植物与無机的外部环境之間存在的相互关系。若是他在所提出的問題上一时得不到清楚的答案,那也不必中止这个工作,因为即使对于許多現今生活的生物来講,这些相互关系暫时也还沒有搞清。

同野外阶段的研究一样,室內整理时期的工作应該綜合地进行: 古生态学与其他古生物学資料的研究应和岩石学的研究平行地进行, 同时也要全面地考虑其他的地質学資料。这种全面的研究只有在不同 知識部門的各种專家集体参加之下,才能做到。必需力求扩大綜合研 究的范圍,扩充从事整理材料的各种問題方面的專家人数。

如果說搞各个石化生物門类的古生物学專家在作一般的古生物学研究时只研究自己搞的那一門类,而对其他門类的研究不关心的話,那么在作全面的古生态学研究时,就必須要研究所有被保存下来的生物門类;就必須分別地闡明这些門类各个代表的以及 整个种 类 組 合 (及許多組合)的生态特点。

可是現在几乎沒有一个石化动植物**翠**經过这样完全而**多方面的研**究,因此古生态学家必須組織將所研究对象中从前很少为古生物学家 注意的一些动植物門类加以研究。此时重新被研究的生物門类也应該 在考虑古生态学的要求的情况下予以闡明。这种要求也应对从前只在 形态-分类方面被研究过的生物門类提出来:它們应該經过 生态学方面的研究。

在組織这种工作时,一般会出現这种情况:被研究的乃是数量最多的生物門类——其原因之一是觉得它們对地层学最重要——或其代表保存得最好的門类。保存不好的遺骸,少見的和数量不多的种类,特別是石化生物的"生活遺跡"則往往不被处理。事实上这种"小类羣"和沒有可以石化的組織的無脊椎动物的生活遺跡,对古生态学家来講有重大的意义。它們能大大地补充了我們对共居种类組合的認識,而数量不多的种类也能够很好地闡明它們本身或整个組合的生活条件。

考虑那些在这一組合中完全沒有代表的生物門类、闡明其缺失的原因,对古生态学家来說也有重大的意义。

这种作法的正确性为費尔干納老第三紀动物羣的研究历史清楚地証明。在这一动物羣中被完全描述的只有保存得極好的牡蠣其余的瓣鰓类和腹足类动物羣主要是由于保存得不好只有一部分在分类方面被研究。几乎在所有的層位中部可遇到的、并且数量很多的鑽孔無脊椎动物造成的孔穴(圖版 II V,圖 1)沒有得到正确的了解,而有关常常遇見的十足蝦的螯的資料在文献中几乎根本沒有。也沒有适当地估計已發現的少量的海胆和藤壺以及沒發現的貨幣虫、腕足类和头足类对鑑定費尔干納海灣生活条件的指示性意义。

作古生态研究时,沒有上述三类無脊椎动物存在、海胆的少而小以及六射珊瑚(在詳細地綜合地研究費尔干納老第三系时也發現过) 的極少而小,乃是費尔干納海灣的海水在当时沒有正常鹽度的标誌。

以上所强調的是研究各种"生活遺跡"的重要性。通过对費尔干納老第三紀沉积物中的从前很少被注意的一定种的洞穴(圖亚,圖 1)的研究証明,居住在这种洞穴的生物只生活在淺水区。而通 过 对 在 每一剖面中都可發見了的螯的研究証明,它們是屬于 Callianassa 屬中的十足蝦的,上述的洞穴就是它們挖掘的。現在 Callianassa 居住在潮汐帶和亞潮汐帶的上部。这一点的确定,使我們有可能在遇有在岩

層中發現 Callianassa 洞穴的情况下准确地划出中亞老第三紀 費 尔干納海灣的海岸綫。

任何石化生物門类的遺骸都可能保存得很坏,以致無法將其鑑定至种和种以下的分类單位,或無法肯定确定新种和給其命名。毫無疑問,知道生物化石的准确分类位置是需要的,但是由于上述原因而無法得到确切的鑑定,在古生态学家看来并不是很大的一个缺陷。問題在于,这一生物屬于哪一个种和叫什么名字通常跟生态学沒什么关系(假使这个种类現在不存在或者不很接近于現今生活着的、在生态方面經过很好研究的种类);石化遺骸的形态机能分析要重要得多。所以在这种情况下古生态学家只要能將石化遺骸鑑定至屬就可以滿足了,有时甚至只要能确定它們是屬于某一更大的分类單位就可以滿足了,而这些材料也是滿可以为古生态学家利用的。

例如,我們在研究一部分保存得不好的費尔干納軟体动物羣时就 遇到上述情况,但該动物羣的生态学分析却提供了很有价值的結果。

屬于 Meretrix, Diplodonta 和 Eulima 諸屬的瓣鳃类和腹足类的 內核和印痕,由于其个体小、数量多、而其所屬于的种只有几个,証 明了費尔于納海灣的动物羣在其存在的某些时間里有过共同的貧乏和 不正常的發育,而 Unio 內核和印痕的大量存在,証明海灣中海水的 鹽度在当时曾大大地下降(見圖 206)。

上已指出,为了闡明絕灭生物的生活方式,就必須一視同仁地深入地研究其骨骼遺骸和生活遺跡。因此在室內研究时,首先应該对化石进行詳細的形态-机能分析,然后必須研究骨骼遺骸各方面(个体的、年龄的、生态的)的变化,和追溯已發現的进化变異。这种研究的結果必須要与岩石学和其他地質学資料仔細地联系起来,以便闡明前者与后者之間以及前者与在生活环境中所發生的变化之間的关系。非常重要的是,要闡明这种变化只是在一个生物門类中产生,还是同时在許多門类中产生。

根据古生物学材料研究古生态学問題时,基本上应該朝着兩个不

同的、但同时又互相紧密联系的方向进行。一个是門类生态学(аутоэкологический)的方向,另一个是綜合生态学(синэкологический)的 方向。門类生态学的方向(門类生态学)只研究或大或小的各个生物 門类或其个別代表的生态情况,而綜合生态学的任务則是闡明整个生 物組合或生活羣落的生态情况。

將工作这样划分和布置是很自然的,因为一个人是無能胜任全部 工作**量的。**

門类生态学的研究乃是全面古生态学分析的比較早期阶段之一,是以后的綜合生态学分析和綜合作用(синтез)所不可缺少的。3.А. 馬克西莫娃(Максимова,1955)关于中上泥盆紀三叶虫和 В.П. 馬克里丁关于上侏罗紀腕足类的著作(1952),可以作为从事門类生态学研究的例子。

研究各个生物門类專家(他同时应該是本門类的古生态学家)的工作,应与古生态学家(頂好他也是某一門类的專家)的工作結合起来。綜合古生态学家要与岩石学家共同进行野外研究,其中有各門类的專家参加更好,但不参加也可,要与其他古生物学家交換自己的观察結果、材料和結論,要自己或和他們一起总結所有的材料,并从这些材料中作出綜合生态学的結論。E.A. 伊凡諾娃和 И.B. 赫伏罗娃(Хворова)关于莫斯科盆地中上石炭紀动物羣的著作可以作为这种研究的例子。

就某一动物羣(或植物羣)个别門类进行的古門类生态学 (палео-аутоэкологический)研究結果的綜合,并不能代替專門的古綜合生态学 (палеосинэкологический) 研究及就整个动物羣或植物羣所作的古綜合生态学的專著,因为在專著中对居住在古盆地中或陆地上的一切生物及其复杂的內部关系和一切具体的生活羣落都应作为生物組合体来加以研究,而且須要密切地結合生存条件并从历史观点来加以研究。

某一生物門类或石化种类組合的研究,应从它們在一段不長的地質时間內的生活方式和生态关系的研究开始。闡明了地史上这一时期

可能發生的一切生态以后,我們就可以繼續追溯生态关系在时期上的 性質和变化。这样,我們从"靜态古生态学"过渡到"动态 古 生态 学" 一确定生态关系在时間上的交替:一方面确定某一門类生态关系的 变化,另一方面确定某一地更时期水盆地中或一部分古陆上生活羣滿 的进化或生物界共有的生态發生。这就是說,不能一开始就在很大的 面积上进行研究:研究的面积应逐漸地增加。

經过正确組織的野外与室內研究之后,我們就能闡明居住在面积或大或小、存在时間或長或短的海中(陆上)——佔其很大一段存在时間的一大部分大海、半封閉的海盆地、海灣和湖或与此相应的或大或小的陆地——的生物生态情况和生活的生态規律。这种研究的例子有 E.A. 伊凡諾娃和 И.B. 赫伏罗娃的关于俄罗斯地台石炭紀中后期海的动物霉的 著作、P.Ф. 盖格尔关于泥盆系主要地区泥盆紀晚期动物 零的著作、P.Ф. 盖格尔、A.И. 奥西波娃(Осипова)和T.H. 别尔斯卡姆关于中亞老第三紀海費尔干納海灣的生物的著作,以及 P.Ф. 盖格尔关于卡拉套(Кара-Тау)山脈侏罗紀湖的著作。

这些和其他已写成的著作已經闡明了不少有关生物生活的**与**沉积 形成的規律**。**

对动物罩(植物羣)各个門类的門类生态学研究的結果,以及对位于在構造方面[®] 和地質年代方面特殊地区的各个盆地中的古生活羣 落和整个动物罩(植物羣)的綜合生态研究結果进行比較,可使我們提出总結性的古生态学与进化古生物学的著作,找出一般的、比較基本的生态学与进化的規律。

由于生态学与进化有紧密的相互联系,所以若是不了解各个構成生物种类组合的各个种类的生态特点及其生活环境,就不可了解它們的进化。此外,若不了解上述这些則对种类形成的时期及各个生物門类的进化只能被确定——也不会經常都是正确的——但往往是不能被

[●]地台盆地、地槽盆地、山前凹陷盆地、山間盆地。

理解的。由此可見,研究各个生物門类的系統發育时,必須密切結合 該門类在地質过程中生活环境的自然地理和生物因素及其变化。

这种要求現在应該向研究石化生物各个門类的古生物 学 家 提 出来。但是古生物学家只有跟綜合生态学家合作才能滿足这种要求。正是綜合生态学家才能闡明整个生物种类組合的全部成分及其生态学特点,并能和岩石学家一起闡明其生活环境的条件,但为此目的須要利用一切可以利用的古生物与地質学資料。

下面列出的对古生物学对象所提出的問題,表示目前古生物学家 对其进行研究时的順序。在古生物科学發展过程中,古生物学就是沿 着这个順序——由比較容易解决的問題轉向愈来愈难解决的問題—— 前进的。因此,便产生了愈来愈新的古生物学部門,并开始对其进行 研究。

- · A. 对古生物遺骸提出的問題:
 - 1.什么?(+名称) ——分类学
 - 2. 什么时候? ——層位
 - B. 对灭絕生物提出的問題:
 - 3.各个器官是怎样营机能活动的? ——机能形态学
 - 4. 是怎样生活的?)
 - 5.在哪里生活的? 古生态学
 - 一般結論: 生态学規律
 - 6,在时間和空間上是怎样变化的?
 - 7. 为什么是这样变化的?

一般結論: 进化規律

由上表可以看出,在古生物学發展的初期阶段,古生物学家所提出的是头兩个問題,因此他所考虑的一般只是在远古生活过的生物的化石和石化遺骸。第3到第7个問題——这便是对灭絕生物提出的問題了。这些問題标誌着古生物学發展的新的进步阶段的开始。第4和第5个問題——机能形态学有密切关系,系古生态

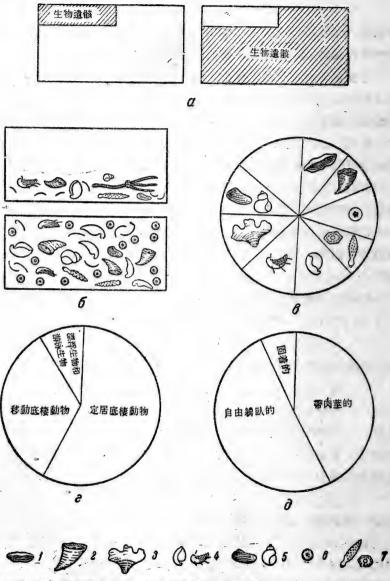


圖 12. 莫斯科盆地中上石炭紀(濱海綫海帶)互層岩相的古生态学分析圖 a—灰岩層(左边)及泥灰岩層与真岩層(右边)含生物遺骸的程度; 6—頁岩、泥灰岩(上)和灰岩(下)岩層中生物遺骸的埋葬特点; 6—分类学上的成分; 2—曹通生态学成分; 3—腕足类的生态学成分; 表示分类上成分的規定符号:1—有孔虫类; 2—單体四射珊瑚; 3—苔藓虫; 4—腕足类; 5—海百合; 6—海胆; 7—腹足类与鳞鳃类軟体动物(摘自 E. A. 伊凡諾培著作, 1949,6)

学問題。深而广的古生态学研究能找出古生态学規律。第6和第7个問題系狭义的进化問題。这兩个問題与生态学問題(第4和第5个)紧密相关,如不对所研究的灭絕生物作深入的研究,若想解决第7个問題是根本不能想像的。进化古生物学(广义的)中的这一系列問題的最終目的,乃是揭露进化規律和法則;它們与生态学規律有密切关系。

古生态学与生物地層学資料用于地層学目的的可能性,以及与此 有关的詳細划分地層的新方法,已在第一章提及了。在第一章还簡短 地談到了研究这些材料后解决岩石学、岩相学、古地理学、構造学和 矿床成因諸問題的方向。不过必須記住,古生态学分析作得愈詳細, 則在这个基础上所获得的地層学与其他的地質学上的結論就愈确切。

圖 12 系 E.A.伊凡諾娃 (1949 6)新創造的、对居住在一定岩相中的生物作古生态学分析时的圖解法。这种示意圖可以使人了解岩石中含生物遺骸的数量、其埋葬特点,以及动植物羣在分类学上和生态学上的成分。

五、圖解

在这一章里要談談古生态学(以及岩石学与岩相学)資料与总結的各种圖解方法。繪制这种插圖乃是古生态学家不可缺少的一部分工作。断面圖、平面圖和各种草圖不仅可作为插圖和所述內容的总結——我們認为圖件的繪制乃是闡明石化生物与岩相关系的規律的一种方法,乃是闡明岩相交替、迁移等規律的方法。

总之,一定要尽可能多采用圖解法,因为在許多情况下,它比用 文字表达观察結果和意思的方法更明显和更精确些,而在野外情况下 ——它更迅速些。圖表可以代替冗長的描述,于是在野外就可以將描述簡縮至最低限度(有时只用几个字、几个字母和箭头来說明)。

1. 野外草圖

在古生态学家野外实际工作中,最流行的是各种草圖和确切的綫条圈。頂好(当需要时)是用色鉛笔和色彩画圖。

草圖一般用来說明剖面。草圖可以用直綫条画成柱狀式,或画成 阶梯式,这更符合于古生态学的目的,因为阶梯式圖能反映在自然界 中所見到的露头断面(地形):由一种成分的因較坚硬而呈現墻簷形 的岩層和另一种成分的因較疏松而在剖面中呈現壁龕形的岩層組成的 互層(圖 13)。柱狀式圖在繪制时也可使之表現出地形来,如果在剖 面中將較坚硬的岩層用粗綫圈起来的話。

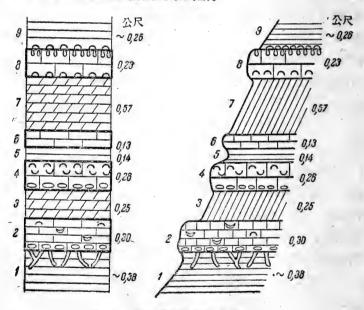


圖 13. 剖面圖解的两种不同方法

各种类型的岩石和構造特点(斜層理,表面侵蝕等等)的圖例, 虽然可由作者拟定或由已存在的規范中引用,但在所有圖中必須保持 一致。在剖面中也应标出化石的分布(在一个岩層中上部、中部或下 部,在兩个岩層的界限上)、化石的堆积、其方位、保存情况(例如瓣鰓类是單瓣壳或是双瓣壳)、鑽孔动物的洞穴、吃石虫的孔道、等等。

描述露头时,最好使草圖这样画在野外記录簿上:在其側面留些

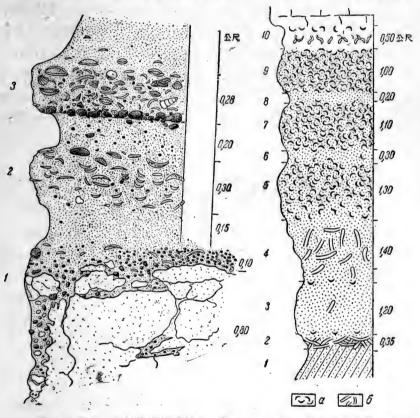


圖 14. 表示岩石結構和構造特点、軟体动物貝壳分布、其数量、保存情况和方位的剖面(露头)草圖。苏扎克組底部,北費尔干納,瓦尔茲克村地区(野外素描圖)

圖 15. 表示由分开的無定向的 Turkostrea turkestanensis (Rom.)(a)壳瓣和中尾蝦 Callianassa (6) 的洞穴組成的 牡蠣攤岩層的剖面草圖。老第三系阿萊組,西北費尔干納,苏柳克塔(野外素描圖)

空白,以便作逐層描述和指出其中所含的动物(或植物)、动物**羣各**个种發現的次数等等。为此应將草圖繪在翻开的野外記录簿的左頁。 剖面草圖比例尺的大小应以在其中可以找到被指出的所有細节为准。

为了使剖面素描圖接近天然的样子,在野外記录簿上或在以后的 書刊上,可將剖面草圖画得"自由"一些(圖 14 和圖 15)。圖上表示 各層岩石成分的符号不必用直尺和三角板画,画个大致即可,以便表 示出岩石的天然的节理、动植物羣化石的分布,以及岩層的其他特点。

很重要的是,进行野外观察时画下各种細节:化石的分布和方位、它們的埋藏特点、岩層的結構特点、岩層表面各种形成物等等(圖 16 和圖 17);在某些情况下須要从几个面画下所研究的对象。

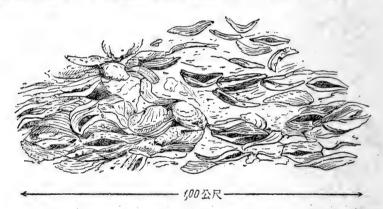


圖 16. 由Ostrea hemiglobosa Rom var. kafirniganica Burač. 貝壳形成的牡蠣灘。苏扎克組,北費尔干納、 阿克塞(野外素描圖)

在草圖上应指出所描繪对象的天然大小,而在描繪对象(波峯、軟体动物的長形壳、植物等等)有一致方向的情况下也要指出它們的方位。草圖应簡單扼要,遇有凸起的对象时,可用緩条的陰影画出,描繪对象的所有的主要特点必須画得突出,不重要的可以省略。

也必需給露头地段、个別露头或个別露头上某一部分作綫条草圖,以說明特別有意义露头的全貌或岩層的产狀特点等等。为此,在許多

情况下可以应用色彩和色鉛笔,这对于表示岩石的颜色(如,杂色岩層)是特別需要的。

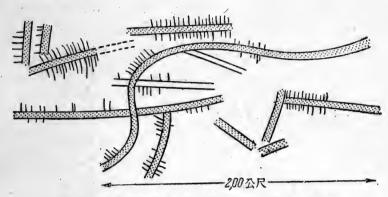


圖 17. 泥質石灰岩層表面有假根的石松根座。莫斯科 盆地西北翼,列齐沙河(野外素描圖)

鉛笔画(黑色的)可用中等硬度的石墨鉛笔来画。在需要表示有許多景的地方时,可以利用兩、三种不同硬度的鉛笔,用最軟的鉛笔画近景,中等硬度的鉛笔画中間的,硬鉛笔画远景(圖 18 a)。用这种簡單的方法就能很好地把远近景画到圖上了。各个地質岩層的顏色最好不着在圖上,而着在蒙于其上的描圖紙上;所着的顏色頂好与岩石的自然顏色接近。在圖 18 6上,不仅从地質上解釋了被描繪的地区,而且地層圖例也用圖解法(在描圖紙上)表示了。

2. 書刊插圖

用墨制的野外綫条草圖对書刊以及陈列館的展覽来講都是極理想的証实性的材料。

刊登在著作上的剖面草圖,必需附有表示石化生物各个門类、屬或种的符号(圖 19)。为了容易使人領会起見,可以將这些符号大致画成化石所具有的輪廓; 这些符号必須准确地对着化石 所 在 的岩層。各种化石的相对数量可以用不同大小的記号或其他方式表示。当

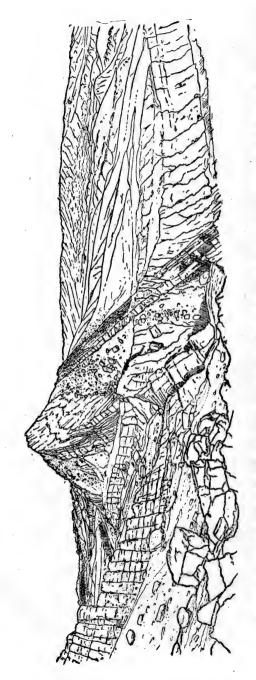
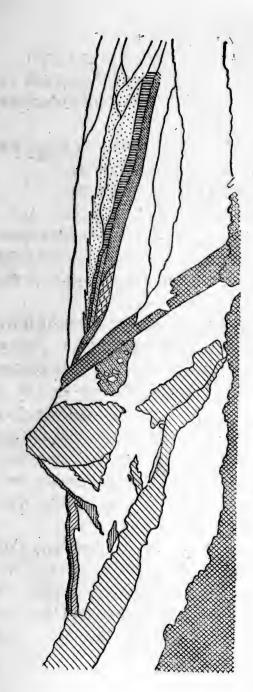


圖 180, 北东费尔干納苏尔哈地区,从瓦尔茲克村以东的老第三系剖面(用不同硬度鉛笔画的野外草圖)



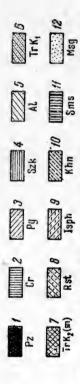


圖 186. 用幾条圖例或色鉛笔画在蒙于描圖紙上的 圖 18a 的地層圖例。

1一占生界;2一白垩系;3一全部第三系。梅相老第三系数划分为:4一苏扎克組;5一阿萊組;6一下圖尔克斯坦曆;7一上圖尔克斯坦 層;8—里作坦組;9—伊斯法林組;10—哈納巴特組;11—苏夷蓬尔組;12—馬薩根特組(老第三系上部的陆相沉积和新第三系)

剖面圖中伴有这种符号时,符号必应包括造岩的生物遺骸的記号。

各个剖面圖可以組成断面圖或沉积物、动植物羣分布示意圖(其 垂直比例尺要大大地大于水平比例尺,但仍保持各剖面之間的相对距 离)。

这种断面圖或示意圖起碼应有三种(圖版**四**):(1)**地層学断面** 圖;(2)岩石学或沉积物断面圖;(3)古生态学断面圖。

在地層学断面圖上只以顏色或綫条标出各个地層單位。

在岩石学断面圖上,要在已划分了的地層單位內标出各个岩層。 在从岩石学方面研究岩石的过程中应闡明其沉积变化和恢复沉积物的 原始面貌。这种断面可称为沉积物断面圖(圖 20 a)。岩石或沉积物 的成分可在断面圖上以最接近于岩石特有的天然顏色的綫条或色彩表示。

繪制古生态学断面圖时,可在已标出地層划分和岩層的界綫的底圖上,用各种符号表示所找到的动物羣和植物羣(圖 20 6)。用这些符号(例如,可以是几何学的小圈、点、十字、直綫、傾斜度不同的斜綫等等,或是大致画成化石所具有的輪廓的符号)表示各个种、屬或門类(或各个种类組合与生活羣落)。其次,为了表示在生态学方面有意义的种类或門类(例如,居住在海岸帶的生物、离海岸較远地帶的生物等;广鹽的种类、狹鹽的种类等,見圖 22;穴居的种类、附着生活的种类、爬行的种类等)可以使用附有各种补充記号(帶小点的、滿途的)或逢以各种顏色的各种符号。生物的發現次数可在断面圖的各个地方以不同数量的符号或不同大小的符号表示。

在編制和分析古生态学断面圖时,必需記住,底**棲、游泳与漂浮**生物是可以埋葬在一起的,底棲生物可能不埋葬其居住的地方。第二种情况在編制小比例尺古生态学断面圖(平面圖和其他示意圖)时是不起作用的,因为通常底棲生物的屍体和骨骼不会被浪和底流帶到远离其居住地方。而在編制大比例尺的全部的或局部的(見下)古生态学断面圖时則应考虑居住地点与埋葬地点是否一致。

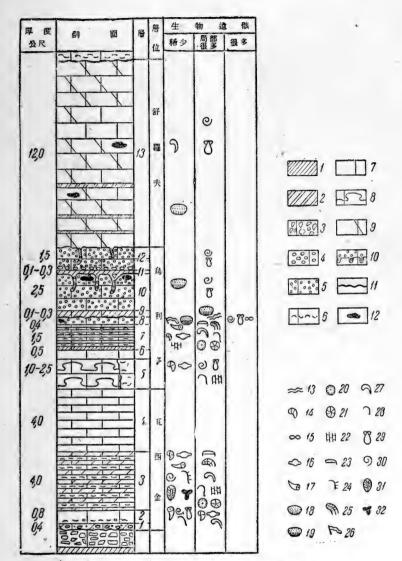
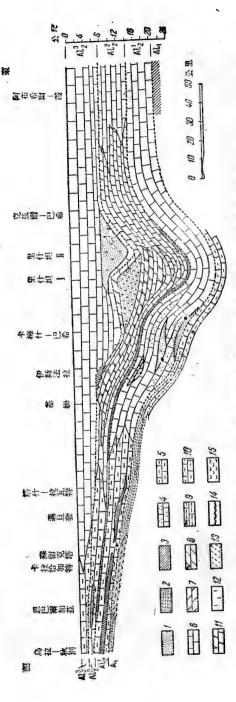
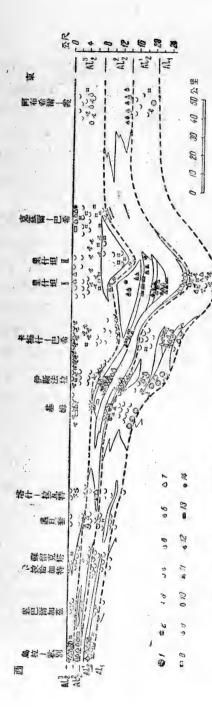


圖 19. 刊物中的剖面草圖,附有表示位于 各个岩層中的各种动植物的符号

1一粘土; 2一化学沉积粘土; 3一灰質角礫岩; 4一灰質礫岩; 5一含粪化石石灰岩; 6一薄層理和岩屑石灰岩, 灰生物碎屑薄層; 7一細粒岩屑石灰岩; 8一藻类生物礁石灰岩; 9一白云質石灰岩; 10一位于含粪化石石灰岩底部的动物鑚的很深的孔穴; 11一侵蝕; 12一燧石薪核; 13一含低等藻类層; 14一各种小型自孔虫类; 15—Pplaconubecularia; 16—紡錘虫类; 17—單体珊瑚; 18—刺毛珊瑚; 19—四射珊瑚囊体; 20—海百合; 21—海胆; 22—苔藓虫; 23—Chonetes; 24—Linoproductus; 25—Dictyoclostus; 26—Meekella; 27—Choristites; 28—施足类(不表示屬); 29—瓣鰓类; 30—腹足类; 31—三叶虫; 32—魚化石(摘自 E.A. 伊凡諾娃和 H.B. 赫伏罗娃著作, 1955)



3一灰色和綠色泥質軟泥;4一砂質、灰質軟泥;5一匙灰質和泥質碎屑軟泥;6一碎屑介芫和牡螺灰質沉积物;7一 8-白云質軟泥; 9-灰質-粉砂質軟泥; 10-灰質-泥質軟泥; 11-白云岩化灰質沉积物; 12-灰質膠結物; 15-14一起伏不平的侵蝕面; 15一牡蠣攤 (摘自 A. H. 奧西波娃著作, 1956) 費尔干納海湾南部阿莱組晚期沉积物分布示意圖(沉积物断面圖) 圖 20a. 1一砂子; 2一粉砂; 灰質-白云質軟泥;



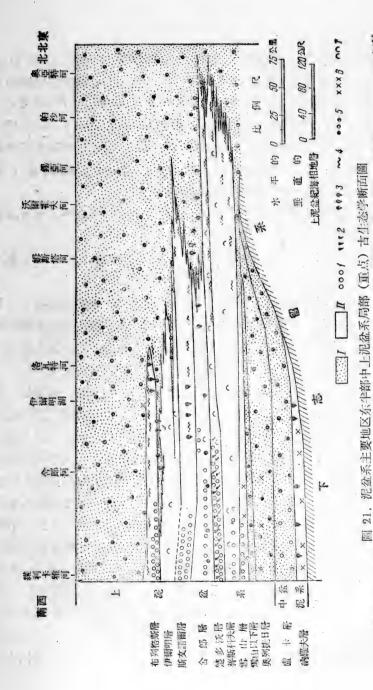
11—Eulima; 12—Mereirix ischangirtaschensis; 13—Onio; 14—Diplodonta aff. renulata; 整滿黑色的符号是表示生活在鹽度低的水中 1—海胆; 2—苔藓虫; 3—龙介类; 4—牡蠣; 5—Turritella; 6—Meretriu; 7—Cardila; 8—Panopaea; 9—Cardium; 10—Cucullaea; 圖 206. 費尔干納海湾南部阿萊建造晚期动物桑和植物桑分布示意圖(古生态学断面圖) 的生物(摘自 A. M. 奧西波達著作, 1956)

同时表示沉积物、与沉积物有关的生物的分布及其生态特点的断面圖,叫做岩相学断面圖。在这种断面圖上能很明显地表示出来不同底棲生物种类和門类与沉积物的关系(在它們被埋葬在其居住地点的情况下)。

下面对动物囊、植物羣和沉积物分布断面圖(示意圖)的編制提一些补充意見。

- (a) 当地層情况簡單时(断面只包括少数几个層位),不画專門 的地層学断面圖也行,因为在其他断面圖中也要画地層底圖:
- (b)位于兩个已被研究剖面之間的一段断面圖可以留成 空白或通 过推断的方法塗以一定的符号,这样更好一些。不过,若这样办,必 須有足够的供推断用的資料。描述断面时必須指出編制本圖所用的实 际材料;必須用綫在圖上表示出所研究剖面的位置和垂直長度;
- (c)如果岩層的岩相有剧烈的变化,并在垂直方向上各种成分及含不同动植物化石的相互重复的岩層頻繁交替,則断面圖可以是示意的:在各个層位內各种类型的岩石、沉积物及与此相应的生物組合的交替次数,可以画的比实有的少些。这一点应在断面圖的說明中指出;
- (d)在为岩相变化剧烈或富含生物化石的岩層編制的古生态学断面圖上,大量的符号使得难以追溯各个生物种类和門类的分布。因此除了全部的断面圖外,再繪制局部(重点)的断面圖(圖21)。在这种圖上只从生态学視点指出某些生物門类或其他古生态学特点。
- (e)根据同一理由,在編制岩相学断面圖时,可以把古生态学資料繪在蒙于沉积物分布断面圖上的描圖紙上。

当岩相的交替在很長的水平距离上进行得很慢时,斷面圖也常常是不很明显的。在这种情况下,为了补充岩相学剖面圖,必須繪制沉积物,动物羣和植物羣帶与岩相分布示意圖(圖 22)。这种示意圖可以比較明显也指出沉积物、生物种类及其組合在古盆地底部分布的規律,指出它們天然的交替("音阶"、"系列"、"鎖鍵")。



工一海相与激制相沉积,1一層孔虫和藍綠藻 Girvanella-Pyenostroma; 2一四條 珊瑚; 5—滁豆芬; 4—驾虫鹭孔道; 5—鱼, Osteolopis, Dipterus 和 Plyclodus 除外; 6— steolopis 和 Dipterus; 7—Plyclo.us 1—下部紅色層与上部染色層和谐液液成砂質沉积;

在这种圖上要用錢条画出沉积物从水盆地沿岸(如果它可以确定)到深处的交替,并在每一个"环节"的下面用符号表示出沉积物及居住在这一水盆地底部的动植物。表示生物种类的綫条可以分成上下兩列:在上一列中以較大的符号表示主要的种类,而在下一列中用較小的符号表示在这个岩相里起次要作用的种类。这种示意圖可用来說明一小段时間;如果有实际材料的話,可用来說明古盆地的各个部分,不过古盆地各个部分的示意圖將是不同的。

除了上述的古生态学与岩石学資料和总結的圖解以外,还可以編制一些其他的示意圖。

例如圖 23 就是一个說明在盆地历史的各个时期(例如,各个期) 动物羣和植物羣的(按深度)帶分布示意圖。

解这些說明盆地历史以后各个时期的 示意 圖 加以比較,可以看 出:(1)生物与一定帶的确实关系,(2)有时生物在其分布过程中沿 各个帶的迁移(这应加以解釋)和(3)在生活条件(如鹽度)普遍变 化的时期在居住于盆地的生物中及其帶分布中所發生的变化。

各种生物地層分布示意圖如果上面只有一种顏色或一种符号,而被圖解的生物又是按分类順序排列的話,則能指出一些种类(或生物門类)的出現,另一些种类的消失;發展的繁盛时期或絕灭时期,但这种圖不能闡明石化动物羣和組成它們的生物的生态特点及其生活环境。它只能提出关于可以在生物界引起变化的自然地理作用存在的問題。当在这种圖上各种生物根据某一主要生态标誌,例如根据与鹽度的关系而分类时——如圖 24 所示,則这些圖能表明,第一,甚么东西"統一"了各种生物,和第二,在整个时間內盆地中鹽度的变化过程。

附有岩石柱狀圖的地層和岩相分布示意圖(圖 25)是可以表征一切的。在柱狀圖上表示的岩石交替能在一定程度上(誠然,不是全部地)指出在盆地自然地理环境中产生的变化:它們不仅能影响一定的生物种类的盛衰,而且也是动植物羣变化与进化的动力,并能引起居住在盆地中的一部分生物的迁移和复灭。与圖 25 上的示意圖 相似

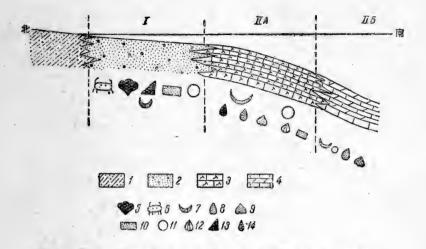


圖 22. 費尔干納海湾北部老第三紀苏扎克中期沉积物、动物羣和 植物羣帶与相分布示意圖(取自圖 28)

I—潮汐帶;IIA—淺海帶上部;IIB—淺海帶下部;1—三角洲組色沉积岩;2—碟石、砂、近海灰質沉积物;3—碎屑的鰤狀的含有孔虫灰質沉积物、牡蠣灘、介壳灰岩;4—細粒灰質的,白云石灰質的和粉砂碳酸質的 軟泥;5—灰質藻类;6—鑽孔 鰕 Callianassa;7—牡 蠣;8—Meretrix;9—Cardita;10—Panopaea;11—Pectunculus;12—Cardium;13—Potamides;14—Meretrix tschangirtaschensis Liwer. 水平綫——海平面;表示广鹽种类的符号上点点,而表示居住在低鹽度水中的生物的符号塗以黑色实心

的,是一个屬各个种的"系統發育及与岩相关系的示意圖"。在这种圖 上各个种的系統發育分枝能同时指出包含它們的岩相(圖 26)。

很有意义的并可表征一切的是科列斯尼科夫(В. П. Колесников, 1949)所提出的"同生示意圖" (сингенетические схемы)。这种圖能表示出用特殊方法組成的——用一張小圖或几張小圖 併起来(圖27)的——动物門类,例如軟体动物某科的譜系树。譜系树繪在海底各个帶的底子上,在这个底子上面能清楚地看出各个种之間的相互关系,以及它們分布的程度和分布的地帶。在小圖上标 出各 个 种的分布和 迁移。

这种表达在时間和空間上变化进程的示意圖,能說明各个生物門

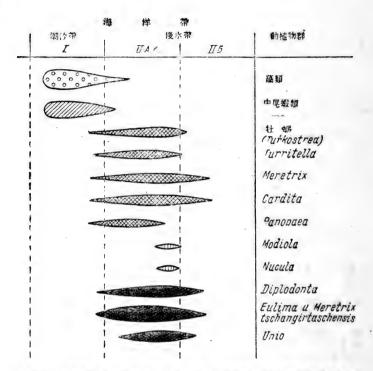
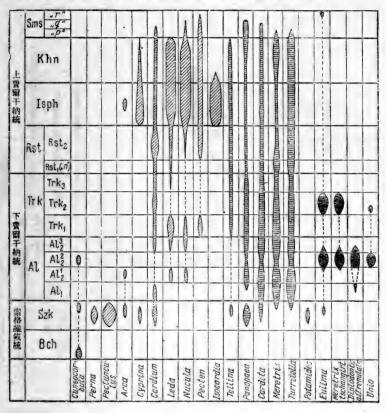


圖 23. 老第三系阿萊組晚期中叶費尔干納海湾主要大型**动植物** 帶分布示意圖

交叉綫条一广鹽种类; 垂直綫条一居住在正常鹽度水中的生物; 滿 逾 的一居 住在低鹽度水中的生物; IIA-淺海帶上部, IIB-淺海帶下部

类的命运。当所掌握的材料不但适于闡明空間上的一个方向(一个"断面綫")而且也适于闡明某些地区时,除了繪制岩石学或沉积物断面圖、古生态学与岩相学断面圖以外,还要就各个層位或更小的地層單位为古盆地存在的各个时期編制岩石圖或沉积物圖、古生态圖与岩相圖。在岩石圖上标出岩石的分布(帶的或更小單位的);在沉积物圖上标出古盆地沉积物的分布;在古生态圖上以各种符号标出石化生物的种类或門类的分布。岩相圖(圖28)能綜合我們对所研究面积范圍內的沉积物和居住在盆地的生物的分布和相互关系的認識。圖上的

符号和顏色与断面圖上的相同。如同在編制岩相学断面圖时一样,如 果实际材料丰富,則最好將古生态学資料繪在描圖紙上。

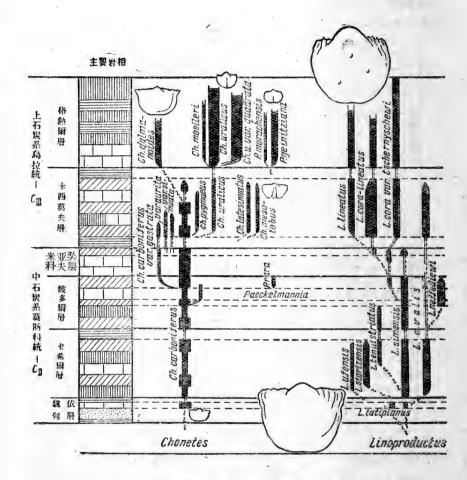


2 3 6

圖 24. 費尔干納老第三紀黨醫类与腹足类某些屬种地層分布示意圖 1-居住在高鹽度水中的生物; 2-居住在正常鹽度海水中的生物; 5-广鹽种类; 4-居住在低鹽度水中的生物

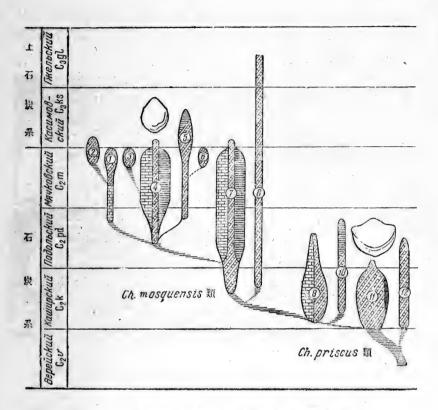
与組成"同生示意圖"(圖27)的各个圖相比,这种圖有以下的优点。 它能表示出: (1)盆地的土壤和(2)居住在盆地里的种类組合。

随着古生态学研究的發展,今后將会有愈来愈多的新的圖解說明



1 7 3 4 5

圖 25. 石炭紀中晚期莫斯科盆地南部 Chonetes 和 Linopre duetus 屬的各个种的地層与岩相分布示意圖



I II III III III

圖 26. 莫斯科盆地中上石炭系中的 Choristites Fisch. 屬的两个种类——Choristites mosquensis类羣和 Choristites friscus类羣——的系統 發育与岩相的关系示意圖

I—貞岩与灰岩五屬; II—有机成因薛屑灰岩; II—岩屑灰岩; II—白云岩; 1—Choristites loczyi freks em Ch. ao; 2—Ch. loczyi freks em Chao; var. transversalis A. et E. Ivan.; 3—Ch. tashenkensis A. et E. Ivan.; 4—Ch. mosquensis Fisch, 5—Ch. mosquensis Fisch, var. solida A. et E. Ivan.; 6—Ch. mosquensis Fisch, var. longiuscula A. et E. Ivan.; 7—Ch. sowerbyi Fisch.; 8—Ch. densicostatus Ivan.; 9—Ch. radiculosus A. et E. Ivan.; 10—Ch n. sp. 2; 11—Ch. priscus Eichw.; 12—Ch. uralicus Leb. var. brevicula A. et E. Ivan. (讀自 E. A. 伊凡 諸姓著作, 1949.6)

方法出现;每一本大的著作几乎一定会在这方面提供些新的东西。例如圖2、3、12、19—26、28和29就是摘自苏联科学院古生物研究所所写的有关古生态学的各种著作。

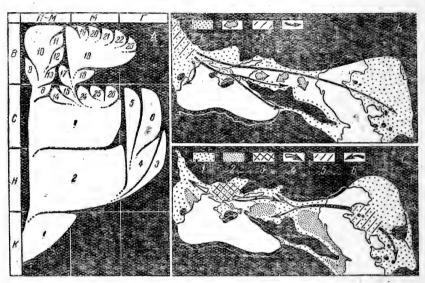
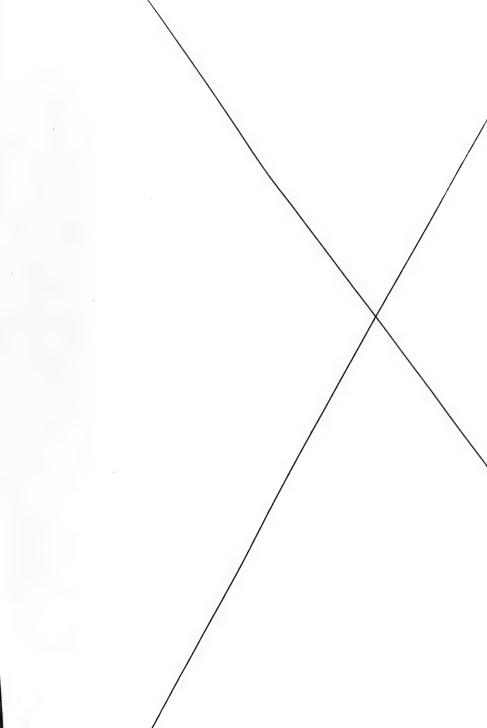


圖 27. 薩尔馬特 Mactridae 的"同生示意圖"

A—种的地層与古深度分布示意圖; IM—濱岸邊水沉积; M—淺水沉积; F—深水沉积; K—康克曆; H—下醛尔馬特曆; C—中薩尔馬特曆; B—上薩尔馬特曆, 1—26—Mactra 屬的各个种, 其中: 2—Mactra eichwaldi Lask.; 7—Mactra fabreana d'Orb.; 8—Mactra pallasi(Baily); 15—Mactra subvitaliana Koles. B—薩尔馬特 早期与中薩尔馬特初期种的分布 示意圖: 1—布滿 Mactra eichwaldi Lask. 的区域; 2—下薩尔馬特 Mactra 向深海帶的侵入; 3—Mactra fabreana d'Orb. 原始發育的区域; 4—Mactra fabreana d'Orb. 分布的道路; C—中薩尔馬特 Mactra 散布的示意圖: 1—布滿 Mactra fabreana d'Orb. 的区域; 2—布滿深海 Mactra 散域; 3—Mactra subvitaliana Koles. 原始發育的区域; 4—Mactra subvitaliana Koles. 原始發育的区域; 4—Mactra subvitaliana Koles. 分布的道路; 5—Mactra pallasi(Baily)原始發育的区域; 6—Mactra pallasi

各个种的"分布示意圖"(圖29) 能提供很多东西,因为它能同时 表示出各个种分布的道路和时間。

看来是非常简單的,但能够提供很多东西的是"观察与理論关系 表"(見表),在这种表上,一方面要写上对某一盆地的沉积、其居住





生物、居住在陆地的生物和生物遺骸埋葬特点的观察,另一方面要写上研究者所作的所有的結論。在观察与結論之間用綫連起来。从各种观察引到某一結論焦点上的綫愈多,則这結論可以被認为愈有根据(盖格尔、里亚宾宁、拉麦尔麦伊耶尔和菲利波娃,1948)。

古生态学研究的最終目的之一应是尽可能比較完全地"恢复"各个

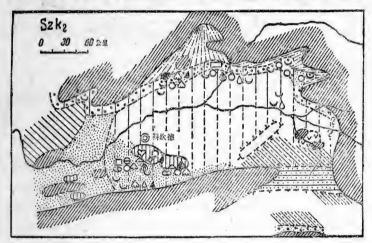
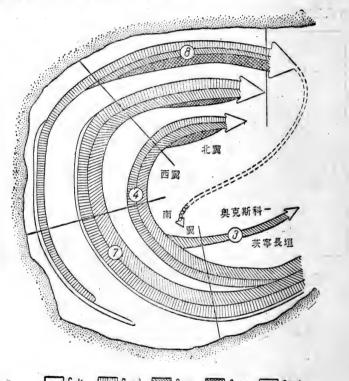


圖 28. 費尔干納海湾苏扎克中期老第三紀海岩相略圖 1一陆地; 2一水下丘陵; 3一組色三角洲流积,海相流积; 4一含卵石的 砂一灰質流积物和含帶 Callianassa 蝦孔穴的礫石砂,藻类灰質流积物; 5一灰質流积物; 含有孔虫的,含生物碎屑的,含牡蠣的(虚綫表出推测的分布);6一砂子和砂粉;局部含卵石与 Callianassa 孔穴;7一砂子和砂粉,含鹽不均匀,局部含卵石和 Callianassa 孔穴;8一近海白云質 軟泥:9一泥質和粉砂一泥質軟泥;10一泥質和砂質軟泥;11一粗粒近海流积物;12一合卵石的砂子,漓湖相流积;13—石膏;14—灰藻;15—牡蠣;16—Turritella;17—Meretrix;18—Cardita;19—Panopaea;20—Lucina;21—Peotunculus;22—Cyprina;23—Cardium;24—Cucullaea;25—Arca;26—Modiola jeremeijevi;27—Cuneocorbula;28—Potamides

石化生物与整个动植物羣在其全部生存时間中的一切生活表現。

这些"地史时期生活的再造"应以叙述方式表达,但也必須 繪制"生活圖"(以前叫做"地質景观圖",圖版 X X.)来說明。从研究的一开始就必須考虑和收集"生活圖"的材料。



C₂k C₂pd C₂m C₃ks com C₃gt

圖 29. 莫斯科盆地 Choristites mosquensis Fisch. 类氧分布示意圖。 規定的符号表示中、上石炭系各个層位 3-Choristites tashenlensis A et E. Ivan 4-Ch mosquensis Fisch 7-Ch es

5—Choristites tashenkensis A. et E. Ivan; 4—Ch, mosquensis Fisch; 7—Ch; sowerbyi Fisch; 8—Ch. densicostatus Ivan. (摘自E. A. 伊凡諾娃著作, 1949 6)

每一天然种类組合(生活羣落)、每一岩相以及每一段地質时間的"生活圖"一定要分別地繪制;必須避免所謂的"动物圓圖";所謂

"动物圆圈"就是將某一段时間內所有的或大部分已知的动物罩(植物 羣)人为地画在同一張紙上。

六、野外观察的照相記录

野外观察的照相記录是必不可缺的,因为并不是所有的研究者都 能將素描圖画得象所要求的那样精确,照相比繪圖化費的时間少,而 且照片总是比較"公正的",虽然它并不能經常象圖那样清楚。

在野外作古生态学研究时,重点应放在各种細节——例如露头所揭露的剖面有意义的部分、化石埋葬的性質、滿布动物爬行痕跡的岩層表面、保存下来的石化生活羣落等等(圖版 X I V, X V, 和 X 型)——的照象記录上。这时必需記住,只有所照的对象有足够明暗时,照象才能得到良好的效果,所以明暗不显著的对象最好是画下来。

拍攝在古生态学方面有意义的細节时,应作到使所要表現的东西 清楚地表現出来,幷当焦点距离很短时应使被照的对象本身(化石等) 的全長及其背景都进入焦点中。为此,頂好在較远的距离照一个小而 清楚的照片,然后放大。

、当用帶有毛玻璃的照相机 (ΦЭД 型照相机無測景器 及調 节焦距的装置)对位于斜面或平面上的物体作近景攝影时,不能 利 用 三角架,只能用手拿着拍照。为了使所攝对象在攝影时落到焦点上,就一定要記住用毛玻璃对焦点时照相机陰影的位置;拍照时必須使照相机陰影的位置与用它对焦点时所得的位置一致。

拍攝細节或露头时,应在野外記录簿上对所攝对象作素描圖。在圖上画出各个化石的个体、岩層界綫、及其編号等等;在圖上也应註明所攝对象的大小。

在有古生态学意义的物体旁边放上米尺、鎚子或其他野外装备品作"比例"是很不好的,因为照相的目的是促使观察者重塑絕灭生物的 生活情况和石化沉积物形成情况。照片上不相干的东西只会起妨碍作 用。因此建議測量一下所照对象的大小,以便以后在照片的說明上指 出縮小的比例。

七、古生态学展覽®

古生态学展覽与一般的古生物学材料的陈列展覽有很大的区别。 古生态学展覽只能在下列情况下才能認为是好的:第一,它能把参观 者帶入野外环境里,第二——这也是主要的——能把参观者帶入所展 出的化石是活的生物,而岩石是剛剛沉积下来的沉积物的时間环境里, 第三,能把参观者引入地球上过去生活各种問題的圈子里面,并且將 这些問題与現在联系起来。

因此展覽的东西应当布置得这样:它能使观众比較容易地进入从中采取了陈列品环境中和进入陈列品在其中生活过的环境中;因此凡是与这一題材無直接关系的东西应全部剔除。能妨碍观众注意力集中的东西有——例如——放置标本的底襯顏色过于鮮艳、說明文字的字体过分講究,甚至象在标本登記时写在标本表面上的登記編号及其他用彩色和符号作的記号等。

在古生态学材料的展出中讓观众看到这些符号(可能在标准化石的标本上还允許)是不容許的,因为它与展覽的主題(地史时期生物界的生活)完全矛盾。改变这种情况的簡單方法是把标本編号(一般应尽可能写小些)写在标本下面或侧面。

古生态展覽可以根据以下几个方面来布置:

- (a)能表示居住在各种类型盆地中生物的基本生态特点;
- (b)能很詳細地指出各个經过詳細研究的古盆 地中的生活和生活 条件,在此以前应对其中各个同时代岩相內的生物以及自从盆地存在

[◆] 談到古生态学材料的展覽时,必需指出,展覽工作也是研究工作方法之一。在准 备陈列展覽时,需要显示材料和編写極精簡的說明文字和圖表,通常能显露出尚沒 完全解决的問題,这有助于它們的解決。

以来在生物中所發生的变化进行研究。

- (c)能指出某一門类的代表的各种适应(对不同的生活方式和生活条件);
- (d)能指出同一生物門类或不同生物門类 代表的平 行發展現象与 趋同現象: 有关其他古生态学題材的展覽也可以考虑。

展覽品的布置可以不同于至今为展覽古生物学材料所用的一套(接分类次序或地質年代次序),即可以比較"自由些"(圖版亞,亞)。 展覽的标本不要布置成水平排列或垂直排列。标本的摆布应视情况不同而有所不同:根据与主題的关系及所附說明与圖表的数量它們可以彼此靠近,也可以彼此分开。岩石标本根据思路的發展置于各个化石之間和含化石的大石塊之間。动植物化石很多时,应展出的不是全部的化石,而是最能表明与古盆地一定地区有关的种类組合特征的化石,以及各个生活羣落;頂好能展出連着岩石的化石标本(石板或石塊),展覽品中也可以包括現代的动物和植物,以便把古代的与現代的"生活着类型"相比較。

全部展覽品都应有丰富的插圖、相片、断面圖(圖版圖)、示意圖和再造圖来說明,都应附有一般的說明与个別展品的詳細注解;后者与一般形式的标签大不相同。最好能作一些"生活圖"的模型(圖版区)。

总之,各个古生态主題(特別是各个古盆地)的陈列品,应当尽 可能具有由各种不同材料所証实的生动的故事的性質。

为了陈列館事業能向建立生态学展覽会这个方向發展,必須注意 建立"天然的古生物学(古生态学)陈列館",注意保护下来的普通古 生物学的或專門的古生态学的古蹟和禁区的必要 与 可能(見B.A. 瓦 尔薩諾菲耶娃[Варсанофьева]和 P.Φ. 盖格尔,1951)。在 苏 联这种 性質的禁区已知的有南哈薩克斯坦的卡拉套禁区(圖 版 亚,圖 2)和 庫塔依錫市附近薩塔普利阿(Сатаплиа)山上的有恐龙遺跡的自然古蹟 (圖版皿。圖 1)。不大的古生态学古蹟的实例有。

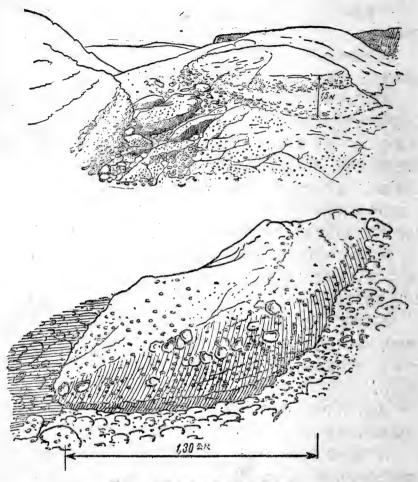


圖 30. 古生态学古蹟 (野外素描圖)

上圖一为老第三紀吃石軟体动物 Lithodomus 所蛀蝕的及为含有蝕坏的灰質縣石的牡蠣灰岩所复盖的古生态灰岩潭头(老第三系阿萊組)。 塔吉克苏 繼 埃社 会主义共和国,烏拉秋别市以南;下圖一上面長滿牡蠣 Turkostrea turkestanensis (Rom.)和具有 Lithodomus (小的) 孔道的灰岩岩塊

- (1) 塔吉克苏維埃社会主义共和国烏拉秋别(Ypa-Tio6e)市附近的具有"坚硬的牡蠣及吃石軟体动物孔道的陡岩岸区(圖版型,圖2;圖30);
- (2)費尔干納依斯法拉河边老第三紀的具有保存得很好的十足虾 孔穴的岩層(圖版双,圖1)。

凡是在古生态学方面有意义的、不易遇到的、經打标本后会損害 或破坏的、以及在自然环境里比搬到陈列館里更有价值更有表征意义 的对象,皆可宣布为古生态学古蹟。古生物学(古生态学)禁区和古 蹟几乎在苏联各个共和国、各个地区都可建立。

参考 女献

Андрусов Н. И 1897 Ископаемые и живущие Dreissensidae Евразии. Тр. СПб. общ-ва естествоисп., отд. геол. и минер., т XXV

Аркангельский А. Д. 1912. Верхнемеловые отложения востока Евро-

пейской России. Материалы для геологии России, т. 25.

Архангельский А. Д. 1952 Избранные труды акад А. Д. Архангельского, т. І. Изд. АН СССР:

Архангельский А. Д. и Страхов Н. М. 1938. Геологическое

строение и история развития Черного моря. Изд. АН СССР. Бельская Т. Н. и Ивания В. А. 1955. Кораллово-строматопоровый биогерм верхнедевонского возраста на р. Томи. Докл. АН СССР, т. 100, № 3. Бобринский Н. А., Зенкевич Л. А. и Бирштейн Я А. 1946.

География животных. Сов. наука.

Бол ховитинова М. А. 1938. Экология, палеогеография и стратиграфическая ценность гигантелл тульской толщи Подмосковного бассейна. Тр. МГРИ, т. ХІІ.

Борисяк А. А. 1916. О находках Ч. Уолькотта в кембрийских отложе-

ниях Канады. «Природа», № 3.

Борисяк А. А. 1944. Халикотерий как биологический тип. «Зоологический журнал», т. XXIII, вып. 4.

Борисяк А. А. 1945а. Палеозоология. Успехи биологических наук

в СССР за 25 лет. 1917—1942. Изд. АН СССР.

Борисяк А. А. 1945б. Основные задачи эволюционной палеонтологии. Бюлл. МОИП, нов. сер., т. L, отд. геол., т. XX, вып. 1—2.

Борисяк А. А. 1947. Основные проблемы эволюционной палеонтоло-

гии. Изд. АН СССР.

Бушинский Г. И. 1954. Литология меловых отложений Днепровско-Донецкой впадины. Тр. Ин-та геол. наук АН СССР, вып. 156.

Быстров А. П. и Ефремов И. А. 1940. Benthosuchus sushkini Efr. лабиринтодонт из эотриаса реки Шарженги. Тр. Палеонт ин та АН СССР, т. Х, вып. 1.

Варсанофьева В. А. и Геккер Р. Ф. 1951. Охрана памятников

неживой природы. Изд. Всеросс, общ-ва охр. природы.

Вассоевич Н. Б. 1932. О некоторых признаках, позволяющих отличить опрокинутое положение флишевых образований от нормального. Тр. Геолог. ин-та АН СССР, т. II.

Вассоевич Н. Б. 1948. Флиш и методика его изучения. Изд. ВНИГРИ. Вассоевич Н. Б. 1951. Условия образования флиша. Изд. ВНИГРИ. Вассоевич Н. Б. 1953. О некоторых флишевых текстурах. Тр. Львовск.

геол. общ-ва, сер. геол., вып. 3.

Войновский-Кригер К. 1945. О значении проблематических окаменелостей и о необходимости их сбора и изучения. Ежегодник Русского палеонт. общ-ва, т. XII, 1936-1939.

Воробьев В. П. 1949. Бентос Азовского моря. Тр. Азовско-Черноморск. научно-исслед. ин-та морск. рыбн. коз. и океанографии, вып. 13.

Вялов О. С. и Флеров К. К. 1952. Ископаемые следы позвоночных в третичных отложениях Предкарпатья. Бюлл. МОИП, нов. сер., т. LVII, отд. геол., т. XXVII, вып. 5.

. . . Табуния Л. К. 1952. Следы динозавров на горе Сатаплиа. «Природа»,

No 1

Габуния Л. К. 1953. К изучению моллюсков среднеплиоценовых отложений Западный Грузии. Тр. Сектора палеобиологии АН Грузинской ССР, т. І. Геккер Е. Л. и Геккер Р. Ф. 1955. Остатки Teuthoidea из верх-

ней юры и нижнего мела Поволжья. Вопросы палеонтологии, т. II.

Геккер Р. Ф. 1928. Палеобнологические наблюдения над нижнесилуряйскими беспозвоночными, І. Ежегодник Русского палеонт. общ-ва, т. VII (1927).

Геккер Р. Ф. 1933. Положения и инструкция для исследований по

палеоэкологии. Изд. Сев.-зап. геол.-развед. треста.

Геккер Р. Ф. 1935а. Явления прирастания и прикрепления среди верхнедевонской фауны и флоры Главного девонского поля. (Очерки по этологии и экологии населения палеозойских морей Русской платформы, 1). Тр. Палеозоол. ин-та АН СССР, т. IV.

Геккер Р. Ф. 1935б. Жизнь в девонском море. Изд. Палеонт. музея

AH CCCP.

Геккер Р. Ф. 1938а. К постановке палеоэкологического изучения нижнего карбона Ленинградской области. Матер. по регион, и прикл. геологии Лен. обл. и Карельской АССР, сб. № 2. Изд. Лен. геол. треста.

Геккер Р. Ф. 1938б. Разрез толщи переслаивания (а) окской свиты нижнего карбона на р. Мсте. Матер. по регион. и прикл. геологии Лен. обл. и Карельской АССР, сб. № 2. Изд. Лен. геол. треста.

Геккер Р. Ф. 1940а. Работы карбоновой палеоэкологической экспеди-

ции 1934-1936 гг. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. IX, вып. 4

Геккер Р. Ф. 1940б. Палеонтологические и палеоэкологические экспозидии. «Природа»; № 1.

Геккер Р. Ф. 1941а. Отложения, фауна и флора Главного девонского поля. Фауна Главного девонского поля, І. Изд. Палеонт. ин-та АН СССР.

Геккер Р. Ф. 1941б. Задачи палеоэкологии в разработке проблемы эволюции органического мира. Изв. АН СССР, сер. биол., № 1.

Геккер Р. Ф. 1948а. Примеры палеоэкологического изучения осадонных толщ. Литолог. сб., І. Изд. ВНИГРИ.

Геккер Р. Ф. 1948б. Очередные проблемы палеоэкологии. Бюлл. МОИП.

нов. сер., т. LIII, отд. геол., т. XXIII, вып. 1. Геккер Р. Ф. 1953а. Стратиграфия и фауна верхнего девона Главного

девонского поля Русской платформы и его фациальные изменения. Сб «Девон Русской платформы», изд. ВНИГРИ.

Геккер Р. Ф. 1953б. Устрицы и устричники ферганского палеогена (палеоэколого-эволюционный анализ). Бюлл. МОИП, нов. сер., т. LVIII, отд.

геол., т. XXVIII, вып. 3.

Геккер Р. Ф. 1954. Сопоставление разрезов восточной и западной половин Главного девонского поля и основные черты экологии его, фауны и флоры. Изв. АН СССР, сер. геол. № 4

Геккер Р. Ф. 1955. Наставление для исследований по палеоэкологии

2-е изд. Палеонт, ин-т АН СССР

- Геккер Р. Ф. 1956а. К вопросу о методах биостралиграфии. Геол. сб. № 2-3. Львовского геол. общ-ва.

Геккер Р. Ф. 1956б. О некоторых вопросах палеоэкологии и организации палеоэкологических исследований. (Ответ критикам). Геол. сб. № 2—3 львовского геол. общ-ва.

Геккер Р. Ф. 1956в. Экологический анализ десятиногих ракообразных Ферганского залива палеогенового моря Средней Азии. Бюлл. МОИП, нов.

сер. т. LXI, отд. геол., т. ХХХІ, вып. 1.

Геккер Р. Ф. и Мерклин Р. Л. 1946. Об особенностях захоронения рыб в майкопских глинистых сланцах Северной Оветии. Изв. АН СССР. отд. биол. наук, № 6.

Геккер Р. Ф. и Осипова А. И. 1951. К вопросу о состоянии и раз-

витни советской литологии. Изв. АН СССР, сер. геол., № 3. Геккер Р. Ф. и Осипова А. И. Наблюдения над органическими остатками. Сб. «Методы изучения осадочных пород», г. Т. 1957. Глава 4-я

Госгеолтехиздат.

Геккер Р. Ф., Осипова А. И. и Бельская Т. Н. 1952. 1. Ферганский залив палеогенового моря, история его развития, осадки, фауна и флора и условия их обитания. 2. Экологическая характеристика населения Ферганского залива палеогенового моря. Бюлл. МОИП, нов. сер., т. LVII, отд. геолт. XXVII, вып. 4.

Геккер Р. Ф., Рябинин А Н., Раммельмейер Е. С. и Филлипова М. Ф. 1948. Ископаемое юрское озеро в хребте Кара-Тау. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. XV, вып. 1.

Гептнер В. Г. 1936. Общая зоогеография. Биомедгиз.

Герасимов Н. П. 1953. О некоторых факторах видообразования и о значении их для стратиграфии. Матер. палеонт. совещания по палеозою 14—17 мая 1951 г. Изд. Палеонт. ин-та АН СССР. Гурьянова Ев., Закс Ив. и Ушаков П. 1928—1930. Литораль

Кольского залива, I-III. Тр. Ленингр. общ-ва естествоисп., т. LVIII, вып. 2,

1928; т. LIX, вып. 2, 1929; т. LX, вып. 2, 1930.

Давиташвили Л. Ш. 1937. К истории и экологии моллюсковой фауны морских бассейнов нижнего плиоцена (мэотис-нижний понт). Проблемы палеонтологии, т. II-III.

Давиташвили Л. Ш. 1943. Дарвинизм и проблема накопления горю-

чих ископаемых. «Вестн. гос. музея Грузин», т. XII-А.

Давиташвили Л. Ш. 1945. Ценозы живых организмов и органических остатков. (Опыт классификации). Сообщ. Акад. наук Груз. ССР, т. VII, No 7.

Давиташвили Л. Ш. 1948. История эволюционной палеонтологии от

Дарвина до наших дней. Изд. Ин-та истории естествознания АН СССР. Дерюгин К. М. 1913. Фауна Кольского залива и условия ее существования. Зап. АН СССР, VIII сер., т. XXXIV, № 1.

Дерюгин К. М. 1928. Фауна Белого моря и условия ее существования. Исследования морей СССР, № 7—8. Изд. Гос. Гидролог. ин-та.

Динер К. 1934. Основы биостратиграфии. Гос. горно-геод.-нефтян. изд-во

Добролюбова Т. А. 1948. Изменчивость кораллов филогенетического ряда Dibunophyllum bipartitum (McCoy) — Caninia okensis Stuck. Изв. АН СССР, сер. биол., № 2.

Добролюбова Т. А. 1952. Формосбразование у нижнекаменноугольных кораллов Lithostrotion и Lonsdaleia в свете мичуринского учения. Изв.

А ад. наук СССР, биол. сер., № 6

Ефремов И. А. 1950. Тафономия и геологическая летопись. Кн. 1. Тр. Палеонт ин-та АН СССР, т. XXIV.

Журавлёва И. Т. и Зеленов К. К. 1955. Биогермы пестроцветной свиты реки Лены. Сб. Материалы по фауне и флоре палеозол Сибири. Тр. Палеонт, ин-та АН СССР, т. LVI.

Зенкевич Л. А. 1947, 1951. Фауна и биологическая продуктивность

моря. Т. I, 1951; т. II, 1947. Сов. наука. Зенкевич Л А. 1956. Моря СССР, их фауна и флора. 2-е изд. Учпелгиз.

Зернов С. А. 1913. К вопросу об изучении жизни Черного моря. Зан.

Акад. наук, VIII сер., т. XXXII, № 1.

Зернов С. А. 1949. Общая гидробиология. 2-е изд. Изд. АН СССР. Иванова Е. А. 1941. О проявлении естественного отбора на распространении и развитии некоторых брахнопод в карбоне Подмосковной котловины. Изв. АН СССР, сер. биол., № 1.

Иванова Е. А. 1947. Биостратиграфия среднего и верхнего карбона Подмосковной котловины. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. XII, вып. 1.

Иванова Е. А. 1949а. Онтогенез некоторых каменноугольных брахио-

под. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. ХХ.

Иванова Е. А. 1949б. Условия существования, образ жизни и история развития некоторых брахиопод среднего и верхнего карбона Подмосковной котловины. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. XXI.

Иванова Е. А. 1953. Детальное сопоставление морских отложений по фауне. Матер. палеонт. совещания по палеозою 14-17 мая 1951 г. Изд. Па-

леонт. ин-та АН СССР.

Иванова Е. А. 1957. История развития фауны средне- и верхнекаменноугольного моря западной части Московской синеклизы в связи с условиями существования. Труды Палеонт. ин-та АН СССР, т. LXIX.

Иванова Е. А. и Хворова И. В. 1955. Стратиграфия среднего и верхнего карбона западной части Московской синеклизы. Тр. Палеонт. ин-та

AH CCCP, T. LIII.

Казакова В. П. 1952. Стратиграфия и фауна пластинчатожаберных моллюсков среднемиоценовых отложений Ополья (Западная Украина). Тр. МГРИ, т. XXVII.

Камышева-Елпатьевская В. Г. 1951. О прижизненных повреждениях раковин юрских аммонитов. Уч. зап. Сарат. гос. ун. та, т. XXVIII (вып.

геол.).

Каптаренко-Черноусова О. К. 1951. Киевский ярус и элементы его палеогеографии. Тр. Ин-та геол. наук АН УССР, сер. стратигр. и палеонт., вып. 3.

Кашкаров Д. Н. 1945. Основы экологии животных. 2-е изд. Учпедгиз. Книпович Н. М. 1938. Гидрология морей и солоноватых вод (в применении к промысловому делу). Изд. ВНИРО.

Ковалевский В. О. 1950. Собрание научных трудов, т І. Изд. АН

CCCP.

Колесников В. П. 1947. Проблема борьбы и сожительства в палеонтологии. ДАН СССР, т. LVIII, № 7.

Колесников В. П. 1948. О транзиции. ДАН СССР, т. LXI, № 7.

Колесников В. П. 1949. О некоторых проблемах палеонтологии. Бюлл. МОИП, нов. сер., т. LIV, отд. геол., т. XXIV, вып. 3. Колесников В. П., Жижченко Б. П. и Эберзин А. Г. 1940.

Неоген СССР, Стратиграфия СССР, т. XII. Изд. ИГН АН СССР

Коробков И. А. 1947. Анализ фауны моллюсков нефтеносной майкод ской свиты. «Вестн. Ленингр. ин-та», № 5.

Коробков И. А. 1950. Введение в изучение ископаемых моллюсков.

Изд. Ин-та земной коры. Ленингр. гос. ун-т.

Королюк И. К. 1952. Подольские толтры и условия их образования.

Тр. Ин-та геол. наук АН СССР, вып. 110, сер. геол. (56).

Либрович Л. С. 1929. Uralonema karpinskii nov. gen. nov. sp. и другие кремневые губки из каменноугольных отложений восточного склона Урала. Тр. Геол. ком., нов. сер, вып. 179.

Ливеровская Е. В. 1951. Палеоэкологическое изучение чокракских

отложений Дагестана. Геолог. сб., № 1 (IV). Изд. ВНИГРИ.

Ливеровская Е. В. 1953. Материалы к восстановлению условий осадконакопления в палеогене Ферганы по фауне моллюсков. Тр. ВНИГРИ, нов. сер., вып. 66.

Макридин В. П. 1952. Брахиоподы верхнеюрских отложений Донец-

кого кряжа. Изд. Харьк. гос. ун-та. Максимова З. А. 1955. Трилобиты среднего и верхнего девона Урала и Северных Мугоджар. Тр. ВСЕГЕИ, нов. сер., т. III. Максимова С. В. 1949. О некоторых особенностях залегания и сохран-

ности раковин моллюсков. Тр. Ин-та океанологии, т. IV.

Максимова С. В. 1955. Фациально-экологическая характеристика продуктивной толщи Сызранского района. Тр. Ин-та нефти АН СССР, т. V.

Максимова С. В. и Осипова А. И. 1950. Опыт палеоэкологического исследования верхнепалеозойских терригенных толщ Урала. Тр. Палеоит ин-та АН СССР, т. XXX.

Марковский Б. П. 1954. Остатки беспозвоночных. В: Методическое руководство по геологической съемке и поискам. ВСЕГЕИ. Госгеолтехиздат.

Мерклин Р. Л. 1949. К познанию палеоэкологии моллюсковой фауны верхнетарханских (спириалисовых) глин Керченского полуострова. Изв. АН СССР, сер. геол., № 6.

Мерклин Р. Л. 1950. Пластинчатожаберные спириалисовых глин их

среда и жизнь. Тр. Палеонт. ин та АН СССР, т. XXVIII. Мерклин Р. Л. 1953. О новом виде онкофор из юго-восточного Устюр-

та. Бюлл. МОИП, нов. сер., т. LVIII, отд. геол., т. XXVII, I, вып. 1. Методическое руководство по геологической съемке и поискам.

1954. ВСЕГЕИ. Госгеолтехиздат.

Модзалевская Е. А. 1955. Колонии мшанок ордовика и зависимость их формы от условий существования. Вопросы палеонтологии, т. II.

Наливкин В. Д. 1949. Стратиграфия и тектоника Уфимского плато и

Юрезанско-Сылвенской депрессии. Тр. ВНИГРИ, нов, сер., вып. 46.

Наливкин В. Д. 1950. Фации и геологическая история Уфимского плато и Юрезанско-Сылвенской депрессии. Тр. ВНИГРИ, нов. сер., вып. 47

Наливкин Д. В. 1933. Учение о фациях. (Условия образования осад-

ков). 2-е изд.

Наливкин Д. В. 1956. Учение о фациях. Географические условия образования осадков. Т. I и II. Изд. АН СССР-

Наумов Н. П. 1955. Экология животных. Сов. наука.

Ноинский М. Э. 1913. Самарская Лука. Геологические исследования

Тр Общ-ва естествоисп. при Казанск. ун-те, т. XLX, вып. 4-6.

Орлов Ю. А. 1947. Регипіпае, новое подсемейство куниц из неогена Евразии. (К филогении куниц). Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. Х, вып. 3. Орлов Ю. А. 1949. Палеоневрология как один из разделов палеонтологии позвоночных. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. ХХ.

Осипова А. И. 1947. Осадки и бентос нижнеалайского моря в районе

р Исфары (Ю Фергана). ДАН СССР, т. LVIII, № 9.

Осипова А. И. 1955. Палеоэколого-литологический анализ осадочных тэлщ как основа детальной стратиграфии. Вопросы геологии Азии, т. И. Изд. AH CCCP.

Осипова А. И. 1956. Условия образования доломитов в Ферганском заливе палеогенового моря: Сб «Типы доломитовых пород и их генезис». Тр. Геол. ин-та АН СССР, вып. 4.

Равикович А. И. 1954 Современные и ископаемые рифы. Изд. АН

CCCP.

Раузер-Черноусова Д. М. 1929. Об одном ряде мутаций Cardium edule. Изв. Ассоц. научно-исслед. ин-тов при физ.-мат. фак. 1 МГУ, т. II, № 1.

Раузер-Чернсусова Д. М. 1950. Фации верхнекаменноугольных и артинских отложений Стерлитамакско-Ишимбайского Приуралья (на основе изучения фузулинид). Тр. Ин-та геол наук АН СССР, вып. 119, сер. геол, (No 43).

Раузер-Черноусова Д. М. н Кулик Е. Л. 1949. Об отношении фузулинид к фациям и о периодичности их развития. Изв. АН СССР, сер.

геол., № 6.

Рябинин В. Н., 1951. Строматопороидеи Эстонской ССР. (Силур и верхи ордовика). Тр. ВНИГРИ, нов. сер., вып. 43.

Сарычева Т Г. 1940. О брахноподовой фауне некоторых мелководных отложений нижнего карбона Подмосковного бассейчэ. Изв. АН СССР, отд. биол. наук.

Сары чев а Т. Г. 1949а. Морфология, экология и эволюция подмосковных каменноугольных продуктид (роды Dictyoclostus, Pagilis и Antiquatonia).

То. Палеонт, ин-та АН СССР, т. XVIII.

Сарычева Т. Г. 1949б. О прижизненных повреждениях раковин каменноугольных продуктид. Тр. Палеонт, ин-та АН СССР, т. ХХ.

Соколов В. С. 1948. Комменсализм у фавозитид. Изв. АН СССР сер

биол., № 1.

Сошкина Е. Д. 1948. Изменчивость внешних признаков девонских и

силурийских кораллов Rugosa. Изв. АН СССР, сер. биол., № 2.

Справочник путешественника и краеведа. 1950, т. II. Географиздат. Спутник полевого геолога-нефтяника, 1954, т. І. 2-е изд., Гостоптех-

Страхов Н. М. 1934. Горючие сланцы зоны Perisphinctes panderi d'Orb. (Очерк литологии). Бюлл. МОИП, нов. сер., т. XLII, отд. геол., т. XII.

Султанов К. М. 1953. Стратиграфия и фауна верхнего миоцена Восточного Азербайджана. Ин-т геол. АН Азербайдж. ССР.

Тарасов Н. И. 1951. Море живет, 3-е изд. Сов. наука.

Тризна В. Б. 1950. К характеристике рифовых и слоистых фаций центральной части Уфимского плато. Микрофауна нефтяных месторождений СССР, сб. III. Тр. ВНИГРИ, нов. сер., вып. 50.

Форш Н. Н. 1951. Палеоэкологические закономерности распределения

фауны казанского времени в Среднем Поволжье. Геолог. сб., I (IV).

Форш Н. Н. 1955. Пермские отложения. Уфимская свита и казанский ярус. Серия: Волго-Уральская нефтеносная область. Тр. ВНИГРИ, нов. сер., вып. 92.

Хабаков А. В. 1932. О находке фауны радиолярий в кремнистых сланцах и яшмах палеозоя "Кавказского хребта и ее палеогеографическом значе-

нии. Изв. Всес. геол.-разв. объедин., т. LI, вып. 12.

Хабаков А. В. 1937. Фауна радиолярий из нижнемеловых и верхнеюрских фосфоритов бассейна верхней Вятки и Камы. Ежегодинк Всеросс. палеонт. общ-ва, т. XI (1934-1935).

Хворова И. В. 1953. История развития средне- и верхнекаменноугольного моря западной части Московской синеклизы. Тр. Палеонт, ин-та АН CCCP T. XLIII.

Хворова И. В. 1955. О некоторых поверхностных текстурах в каменноугольном и нижнепермском флише Южного Урала. Тр. Ин-та геол. наук АН СССР, вып. 155, геол. сер. (№ 66).

Черкесов В. Ю. 1936. Нижнесилурийские кораллы Ленинградской области. (Распространение и образ жизни). Зап. Ленингр. горн. ин-та, т. ІХ.

вып. 2.

Швецов М. С. 1932. Общая геологическая карта Европейской части СССР Лист 58. Северо-Западная четверть листа, Тр. Всес геол. разв. объедин., вып. 83.

Швецов М. С. 1938. История московского каменноугольного бассейна

в динантскую элоху. Тр. МГРИ, т. XII.

Шиманский В. Н. 1948. Современный наутилус и его значение для изучения ископаемых головоногих. Уч. зап. Моск. гос. пед. ин-та, т. LII.

Эберзин А. Г 1949. О происхождении плиоценовых родов кардиид

в Эвксинском бассение. Тр. Палеонт. ин-та АН СССР, т. ХХ.

Яковлев Н. Н. 1907. О приростании раковины некоторых Strophome nacea (Meekella, Strophalosia, Aulosteges). Изв. Геол. ком., т. XXVI, № 4 Яковлев Н. Н. 1908. Прикрепление брахиопод как основа видов и родов. Тр. Геол. ком., нов. сер, вып. 48.

Яковлев Н. Н. 1910. О происхождении характерных особенностей

Rugosa. Тр. Геол. ком., нов. сер., вып. 66.

Яковлев Н. Н. 1911. Существуют ли коралловые рифы в палеозое? Изв. Геол. ком., т. ХХХ.

Яковлев Н. Н. 1914. Этюды о кораллах Rugosa. Тр. Геол. ком., нов.

сер., вып. 96.

Яковлев Н. Н. 1926. Явления паразитизма, комменсализма и симбиоза у палеозойских беспозвоночных. Ежегодник Русск. палеонт. общ-ва, т. IV

(1922-1924).

ЭЯковлев Н. Н. 1927. О древнейших сверлящих гастроподах. Ежегод-

ник Русск. палеонт. общ-ва, т. VI (1926). Яковлев Н. Н. 1945. Морфология кораллов Rugosa. Изв. АН СССР, отд. биол. наук, № 3.

Яковлев Н. Н. 1952. Организм и среда. Журн. общ. биол., т. XIII,

№ 2. Изд. АН СССР.

Яковлев Н. Н. 1956. Организм и среда. Статьи по палеоэкологии беспозвоночных 1913-1956 гг. Изд. Отд. биол. наук АН СССР.

Abel O. 1912. Grundzüge der Paläobiologie der Wirbeltiere. Stuttgart. Abel O. 1916. Paläobiologie der Cephalopoden aus der Gruppe der Dibran-

chiaten. Jena. Abel O. 1921, Die Methoden der paläobiologischen Forschung. Abderhaldens Hanbduch der biologischen Arbeitsmethoden, Abt. X, H. 2.

Abel O. 1927. Lebensbilder aus der Tierwelt der Vorzeit. 2-te Aufl. Jena.

Abel O. 1929. Paläobiologie und Stammesgeschichte. Jena.

Abel O. 1935. Vorzeitliche Lebensspuren. Jena.

Allee W. C., Emerson A. E., Park O., Park Th. a. Schmidt K. P., 1950 Principles of affimal ecology. Saunders Co. Philadelphia a. London.

Andrusov N. 1896-1902. Die südrussischen Neogenablagerungen. Teile

1-3 Зап. Минер. общ ч. 34, 36, 39.

Andrusov N. 1909-1912. Die fossilen Bryozoenriffe der Halbinseln Kertsch und Taman, Lief, 1-3, Kueb.

Clarke J. M. 1921. Organic Dependence and Disease: Their Origin and

Significance. New Haven.

Dacque E. 1921 Vergleichende biologische Formenkunde der fossilen

niederen Tiere. Berlin.

Deecke W. 1913-1915 Paläobiologische Betrachtungen. Серия статей по экологии различных групп животных в Neues Jahrbuch f. Geol. u. Paläontol., 1913, 1914 и 1915 (основная серия и Beilage-Bände) и в Centralblatt. f.

Miner, Geol. u. Pal., 1913. Deecke W. 1923, Die Fossilisation. Berlin. Dollo L. 1909. La Paléontologie éthologique. Bull. Soc. Belge Géol, Paléont. et Hydr., t. XXIII Bruxelles

Ehrenberg K 1952 Paläobiologie und Stammesgeschichte. Ein

Leitfaden, Wien,

Hauff B. 1921. Untersuchung der Fossilfundstätten von Holzmaden im Posidonienschiefer des oberen Lias Württembergs. Palaeontographica, Bd. 64.

Häntzschel W. 1955 Rezente und fossile Lebensspuren, ihre Deutung und geologische Auswertung Experientia, vol. XI/10.
Hesse R., Allee W C a Schmidt K. P 1951. Ecological animal

geography. 2nd edition.

Königswald R 1930. Die Arten der Einregelung ins Sediment bei den Seesternen und Seelilien des unterdevonischen Bundenbacher Schiefers Senckenbergiana, Bd. 12.

Kreici-Graf K. 1932. Definition der Begriffe Marken, Spuren, Fährten,

Bauten, Hieroglyphen und Fucoiden. Senckenbergiana, Bd. 14, No 1.

Lessertisseur J 1955. Traces fossiles d'activite animale et leur signification paléobiologique. Mem. de la Soc. Géol. de France, nouv, ser., t. XXXIV, fasc. 4.

Müller A. H. 1951. Grundlagen der Biostratonomie. Abhandl. der deutsch. Akad. d. Wiss. zu Berlin, Kl. f. Mathem. u. allgem. Naturwiss., № 7,

(1950).

Moodie R. L. 1923. Paleopathology. An introduction to the study of ancient evidences of disease. Univ. of Illinois.

Pale'obiologica. Bd. I (1928)—Bd. VII (1939). Quenstedt W. 1927. Beiträge zum Kapitel Fossil und Sediment vor und bei der Einbettung, Neues Jahrb f. Mineral etc. Beil.-Bd. Abt. B., Bd. 58.

Reports of the Committee on a Treatise on Marine Ecology and Paleo-

ecology. No 1-11, 1941-1951.

Richter Rud. 1922. Die Lage schüsselförmiger Körper bei der Einbettung Flachseebeobachtungen zur Paläontologie u. Geologie, III. Senckenberріапа, Вd. 4, Н. 5 (и другие номера этой серни).

Richter Rud. 1927. Die fossilen Fährten und Bauten der Würmer, ein Uberblick über ihre blologischen Grundformen und deren geologische Bedeu-

tung Palaont. Zeitschr., Bd. 9.

Rud. 1928. Aktuopaläontologie und Paläobiologie, eine Richter

Abgrenzung. Senckenbergiana, Bd. 10, H. 6.

Richter Rud. 1929a. Gründung und Aufgaben der Forschungsstelle für Meeresgeologie «Senckenberg» in Wilhelmshaven. Natur und Museum, Bd. 59. No 1

Richter Rud. 19296. Das Verhältnis von Funktion und Form bei den

Deckenkorallen Senckenbergiana, Bd. 11, № 1/2.

Richter Rud 1931. Tierwelt und Umwelt im Hunsrückschiefer; zur Entstehung eines schwarzen Schlammsteins. Senckenbergiana, Bd. 13. H. 5/6.

Richter Rud. 1942. Die Einkippungsregel. Senckenbergiana. Bd. 25. Schäfer W. 1955. Fossilisations Bedingungen der Meeressäuger und

Vögel. Senckenbergiana lothaea Bt.36, No. 1-2. Schindewolf O. H. u. Seilacher A. 1955. Beiträge zur Kenntnis des Kambriums in der Salt Rang. (Pakistan). Abhandl. mathem.-naturw. Klasse d. Akademie d. Wissensch. u. d. Literatur, № 10

Schmidt H. 1935. Die bionomische Einteilung der fossilen Meeresböden.

Fortschr. der Geol u. Paläont., Bd. XII, H. 38.

Seilacher A. 1953. Studien zur Palichnologie, I. Über die Methoden der Palichnologie, II. Die fossilen Ruhespuren (Cubichnia) Neues Jahrb. Geol. u. Paläontol., Abh., Bd. 96, No. 3 u. Bd. 98, No. 1.

Seilacher A 1954. Die geologische Bedeutung fossiler Lebensspuren

Zeitschr. d. Deutsch. Geolog. Gesellsch., Bd. 105, No. 2 (1953).

Tetmier H. et Termier G. 1952. Histoire géologique de la biosphère

(La vie et les sediments dans les géographies successives). Paris

Walther J. 1893-1894 Einleitung in die Geologie als historische Wissenschaft Bd. I-III. Jena.

Walther J. 1904. Die Fauna der Solnhofener Plattenkalke, bionomisch betrachtet (Festschrift für E. Haeckel) Jena.

Walther J. 1919-1927. Allgemeine Paläontologie. Geologische Probleme

in biologischer Betrachtung, Teile I—IV. Berlin.

Wasmund E. 1926. Biocoenose und Thanatocoenose. Biosoziologische Studie der Lebensgemeinschaften und Totengesellschaften Archiv f Hydrobio-

Weigelt J. 1923. Angewandte Geologie und Paläontologie der Flachseegesteine und das Erzlager von Salzgitter. Fortschritte der Geologie u.

Paläontologie, H. 4.

Weigelt J. 1927a. Uber Biostratonomie. Der Geologe, № 42. Max Weg.

Weigelt J. 19276. Rezente Wirbeltierleichen und ihre paläobiologiche

Bedeutung. Max Weg. Leipzig.

В изданиях Senckenbergische Naturforschende Gesellschaft: «Senckenbergiana» (в настоящее время «Senckenbergiana lethaea») и «Natur und Volk» (прежде «Natur und Museum»), начиная с 1928 г. статьи под общим названием «Senckenberg am Meer»

Обзоры этих статей даны у.

Bucher W. 1938. Key to papers published by an Institute for the study of modern sediments in shallow seas. Journal of Geology, vol. 46.

Häntzschel W. 1956. Rückschau auf die paläontologischen und neontologischen Ergebnisse der Forschungsanstalt «Senckenberg am Meer». Senckenbergiana lethaea, Bd. 37, № 3/4.

参考文献补充名單

- 1. Быкова Е.В. 1956. Фораминиферы и радиолярии девона Волго-Уральской сбласти. Тр. ВНИГРИ, нов. сер., вып. 87.
- 2. Габуния Л. К. 1950. Об окраске моллюсков среднеплиоценовых отложений западной Грузии. Бюлл. МОИП нов. сер., т. LV, отд. геол., т. XXV (5).
- 3. Давиташвили П. Ш. 1936. К изучению закономерностей изменений воличины тела в филогенетических ветзях. Проблемы палеонтологии, т. 1.
- 4. Колесников В. П. 1935. Сарматские моллюски. Палеонтология СССР, т. X, ч. 2.
- 5. Колесников В. П. 1940. Верхний мирцен. В: Стратиграфия СССР, т. XII, Неоген СССР.
- 6. Кудрин Л. Н. 1957. О палеоэкологических исследованиях отложений нижнего горизонта нижнего тортона юго-западной окраины Русской платформы. Геол. сб. № 4 Львовского геол. общ-ва.
- 7. Наливкин В. В. 1956. Псевдопланктонные пелециподы доманика. ДАН СССР, т. 111, № 1.
- 8. Augusta J. remeš M. 1956. Uvod do všeobecné paleontologie, Praha.
 - 9. Hauff B. 1953. Das Holzmadenbuch. Öhringen.
- 10. Le compte M. 1956. Quelques précisions sur le phénomène récifal dans le Devonien de l'Ardenne et sur le rythme sedimentaire dans lequel il s'intègre. Bull. Inst. roy. Sciences natur. de Belgique, t. XXXII N 21.
- 11. Müller A. H. 1957. Lehrbuch der Paläozoologie. Bd. I. Allgemeine Grundlagen. Jena.
- 12. Newell N. D., Rigby J. K., Fischer A. G., Whiteman A. J., Hickox J. E., Bradley J. S. 1953. The Permian Reef Complex of the Guadalupe Mountains Region. Texas and New Mexico. A Study in Paleo-ecology. San Francisco.

- 13. Richter Rud. 1941. Marken und Spuren im Hunsrück-Schiefer. 3. Fährten als Zeugnisse des Lebens am Meeres-Grunde. Senckenbergiana, Bd. 23, N 4/6.
- 14. Richter Rud. 1955. Taxiologie und Paläotaxiologie zwischen Psychologie und Physiologie. Senckenbergiana lethaea, Bd. 36, N 5/6.
- 15. Seilacher A. 1954. Ökologie der triassischen Muschel Lima lineata (Schloth.) und ihre Epöken. Neues Jahrb f. Geol. u. Paläontol.
- 16. Simpson S. 1957. On the trace fossil *Chondrites*. Quart. Journal Geol. Soc. London, v. 112, N 4 (1956).
- 17. Treatise on Marine Ecology and Paleoecology, vol. 2. Paleoecology. Geol. Soc. America, memoir 67, 1957.

圖版及圖版說明

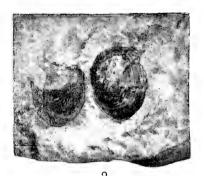
相片如系原大,不另标符号。圖版 I — 皿和皿— 区为彼特罗夫 (П.С. Петров) 和晋科夫(С.Н. Зенков) (全苏地質科学研究所),斯金迭尔(А.В. Скиндер) (古生物研究所) 和苏联科学院照相室攝影师們所攝; 圖版亚— 亚为作者和 И.Р. 盖格尔所攝

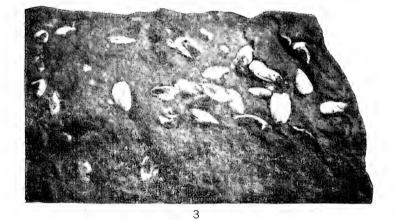
圖 版 1

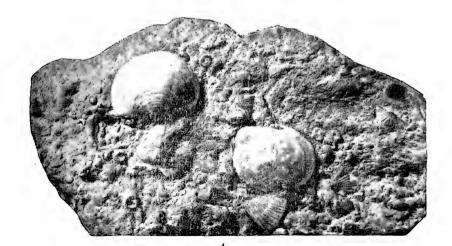
- 圖1.宁靜条件下的 埋葬。泥 灰岩 中 Lingula amulitzkii Wen. 的壳,有双 辫,处于生活当时的位置。泥盆系主要地区上泥盆系斯文器尔德層。舍 郎河
- 圖3.非宁靜条件下的埋葬。 Lingula Punctata Hall 的两瓣散开, 凸面向上。 具交錯層理的海濱紅砂岩。泥盆系主要地区上泥盆系, 上部杂色層。錫 亞斯河
- 圖4.非宁靜条件下的埋葬。Choneti Pustula ilmenica Nal. 散开的两瓣凸面向上,与此相应,腹瓣外面向上,而背瓣内面向上。生物碎屑灰岩。泥盆系主要地区上泥盆系普斯科夫層。錫亞斯河

圖版

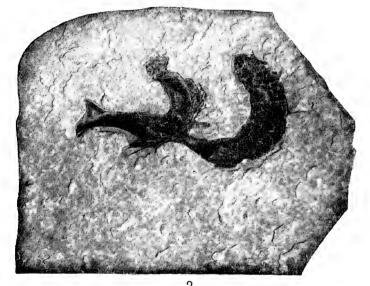












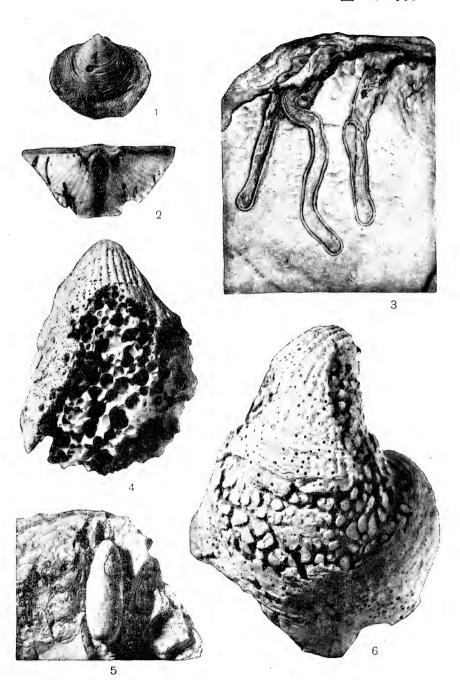


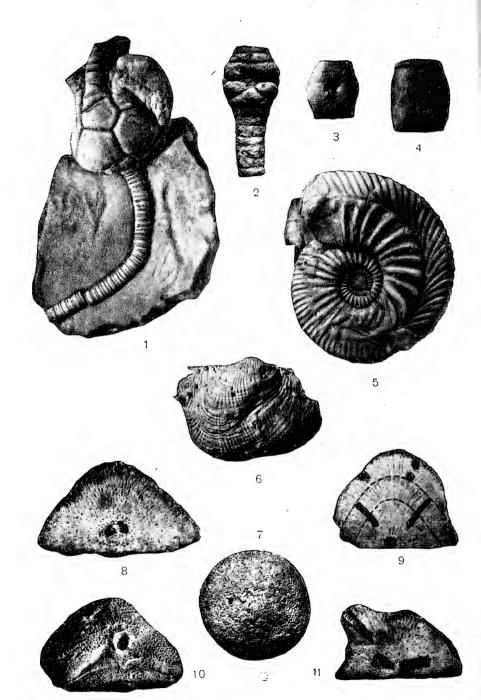
圖版工

- 圖 1. 海百合莖碎片的定向平行于击岸浪的埂軸。泥盆 系主要地区上泥 盆系整 多沃層。楚多沃
- 圖 2. 两条 Pteroniscus 被水波弯曲 得一样。湖成 頁狀 灰質 白云 岩 (紙頁 岩), 侏罗紀后期。卡拉套古生物学禁区。南哈薩克斯坦。× %
- 圖 3. Tentaculites glaber Trd. 的壳, 冲积 成彼此平行的 堆积。泥盆系 主要地区上泥盆系斯文諾尔德層。科洛什卡小溪。×3

圖版Ⅲ

- 圖 1. Athyris pectinifera Sow. 的壳, 帶有肉食腹足类軟体动物 (Naticopsis?) 所鑽的孔。二叠系卡贊組,索克河。×1.5
- 圖 2. 蠕动 动物 l'alaeosabella 在Lamellis pirifer muralis (Vern.) 売上 的孔 道,位于腕足类生活时的前緣(共棲現象)。泥盆系主要 地区上泥盆系 普斯科夫層。錫亞斯河。×1.5
- 圖 3. 螺形动物 Porydora 在牡蠣 Platy gena asiatica (Rom) 完上的孔道。老 第三系里什坦組。南費尔干納。依斯法拉河。× 2
- 圖 4. 完全被蝕坏的 Lithodomus 貝壳。老第三系土尔克斯坦組。南費尔干納, 里什坦
- 圖 5. 瓣鳃类軟体动物 Lithodomus 位于它在 Platygena asiatica (Rom.)上所 鑽的洞穴中。老第三系里什坦組。商費尔干納,依斯法拉河
- 圖 6. Turkostrea turkestanensis (Rom) 的壳, 上有鑽孔海綿类 Clione (Vion) 所形成的通道。老第三系阿萊組。費尔干納西南部,迈丹奎



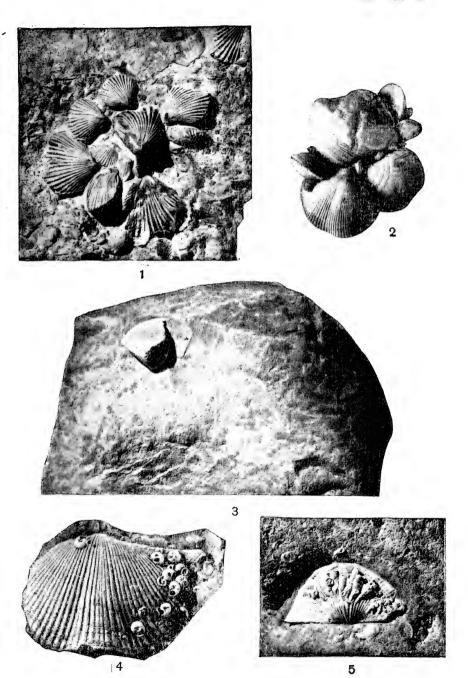


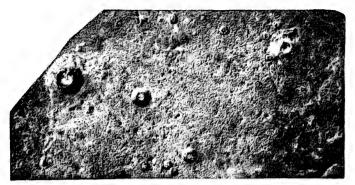
圖版▼

- 圖 1. 海百合 Cromyocrinus simplex Trd., 在其墓部肛口上棲有腹足类Platyceras,以海百合的粪便营养(变相食粪共棲)。中石炭系。莫斯科省
- 圖 2. 海百合莖的病态增粗現象,系寄生生物活动的結果。可以看到一个穿孔,寄生生物就是通过此孔进入莖腔。上石炭系。格热利山。× 2
- 圖3和4. 海百合莖的病态增粗現象,系寄生生物活 动結果。在圖3上穿孔看得很清楚,寄生生物通过此孔进入莖孔、奧陶系。列宁格勒省;圖3——沃尔霍夫河;圖4——錫亞斯河。×2
 - 圖 5. 帶有痊愈伤痕的 Parkinsonia parkinsoni (Sow.)的壳。巴柔(中侏罗)。 薩拉托夫省(摘自 B F. 卡梅舍娃——耶尔帕齐耶 夫 卡 婭 著作,1951)。 ※參
- 圖 6. 生活当时受到很大伤害的 Antiquatonia hindi (M.-W.) 的壳。下石炭系。 莫斯科盆地南翼, 奥卡河 (摘自 T.F. 沙雷契娃, 1949年)
- 圖 7-11. 苔藍虫 Dianulites pentropolitanus (Pand.) 羣体和蠕虫的共棲和寄生現象。圖 7 ——苔藍虫翠体頂視圖,上有两个不大的穿 孔,系共棲蠕虫环形弯曲小管向外的出口,蠕虫位于羣体基部附近,×1.5;8——另一个苔藓虫羣体,从侧面磨 光后現 出一个环形 小管,×2;9——磨光的苔藓羣体,两次再生,包含有两个小管。切片 通过上下管 的端部,于是看出环形,×2;10,11——具突起的苔藓虫羣体,突起末端为一單孔,形成盲孔(寄生現象)。在圖 11 中磨光的羣体中也現出共棲蠕虫的环形小管。奧陶記庫克魯謝層。列宁格勒省西部。×2

圖版⊻

- 圖 1 由 13 个个体組 成的 Camarotoechia strugi Nal. 的生活当时的类型。泥 盆系主要地区上泥盆系迹多沃層。含即河
- 圖 2. 由 15 个不同时代的个 体組成的 Theodossia tanaica Nal. 的生活 当时的 类型。上泥盆系。泥盆系中央地区,顿河(摘自伊凡器娃著作, 19465)
- 圖 3. 核于層孔虫羣体側面的 Cyrtospirifer tenticulum (Vern.) (由于生活条件改变層孔虫死后移居上去的)。 泥盆系主 要地区上泥盆系布 拉列格層。庫赫瓦小溪。維利卡雅河的支流
- 圖 4. 移居在Cyrtospirifer schelonicus Nal. 瓣上的 Spirorbis omphalodes Goldf. 泥盆系主要地区上泥盆系斯文語尔德層。科洛什卡小溪。×1.5
- 圖 5. 移居在 Lamellis pirifer muralis (Vern.) 瓣上的, 定向生長的 Serpula devonica Pacht 泥盆系主要地区上泥盆系楚多沃層。 含即河。 ×1.5







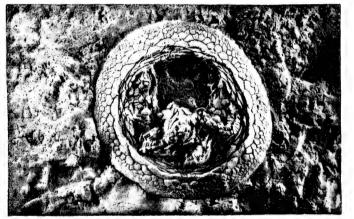


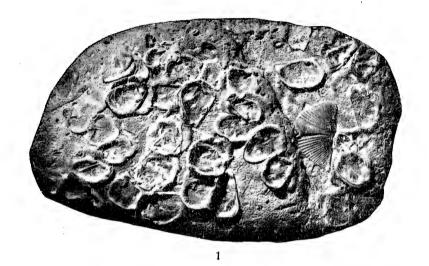


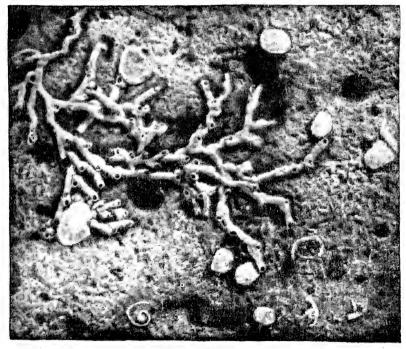
圖 版 Ⅵ

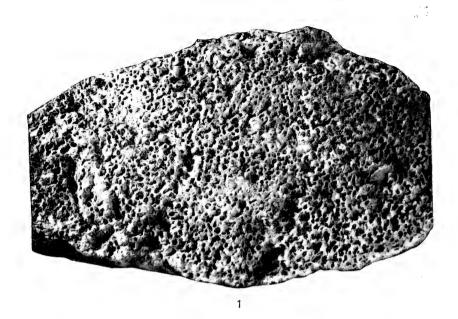
- 圖 1. 在灰岩侵蝕面上的海百合根、Spirorbis omphalodes Goldf. 的管和 Try-panites 孔道的口。泥盆系主要地区上泥盆系楚多沃層。舍郎河。×→
- 圖 2. 在灰岩侵蝕面上的海冠类 Le pidodiscus sp。泥盆系主要地区上泥盆系整 多沃層。舍郞河。×3
- 圖 3. 生長在灰岩層侵蝕面的瓣纓类、Limanomia 两个个体。 泥盆系主 要地区上泥盆系楚多沃層,含郎河

圖版 WI

- 圖 1. 灰質卵石,各个面都被生長在它上面的 Irboskites fixatus Bekk. 的壳, 蠕虫 Spirorbis omphalodes Goldf.、小管和 Try panites 的鑽孔所复盖。 (在卵石上輸臥着 Lamellispirifer muralis (Vern.) 的單个的背纏),泥 盆系主要地区上泥盆系普斯科夫層。錫亞斯河
- 圖 2. 在灰岩層侵蝕面上的 Aulopora heckeri Tchern. 和 Irboskites suchlovae Nal. 羣体。泥盆系主要地区上泥盆系楚多沃層,含鄓河,×4







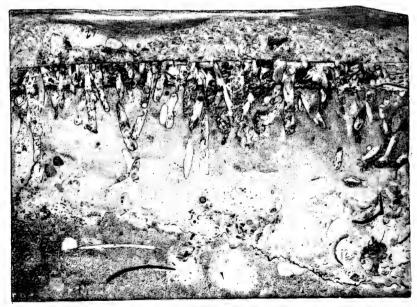
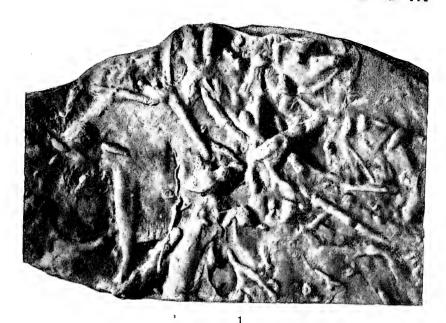


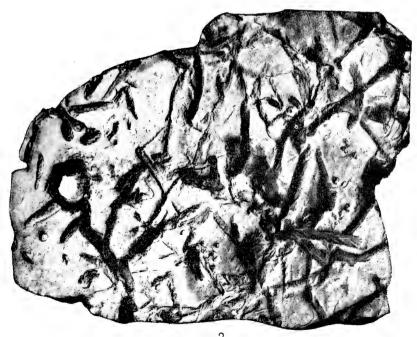
圖 版 如

- 圖 1. 为蠕虫 Try panites 密密侵蝕的灰質卵石。泥盆系主要地区上泥盆系普什 科夫層,錫亞斯河。×1.5
- 圖 2. 坚硬灰岩底上 Trypanites 的大量孔道。泥盆系主要地区上泥盆系普什利 夫層。維利卡雅河。維布特急流。×2。磨光石垂直于層面

圖版X

- 圖 1. 云母灰質粉砂岩夾層下面的埂子。这是下伏頁岩層上面的孔道的填充物。 泥盆系主要地区上泥盆系伊尔明層。伊尔明湖。×1.5
- 圖 2. 爬行無脊椎动物 (蠕虫?) 留下的斜槽形痕跡。粉砂岩層的上表面。泥 盆系主要地区上泥盆系普什科夫層。錫亞斯河。×1.5





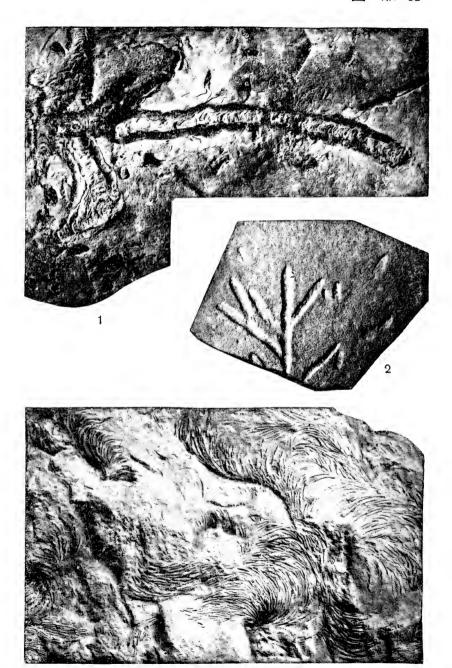
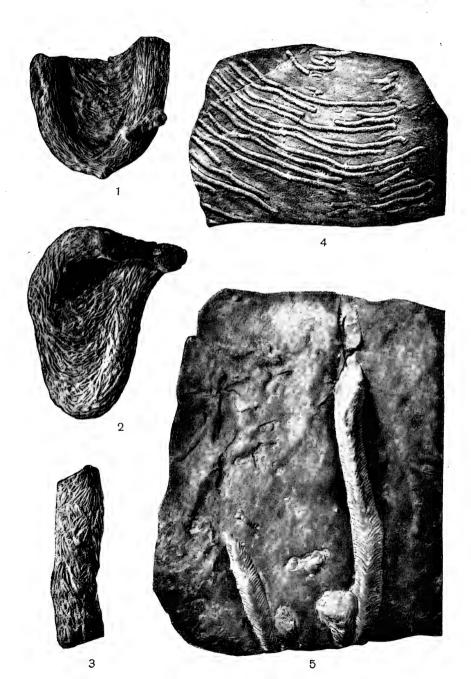


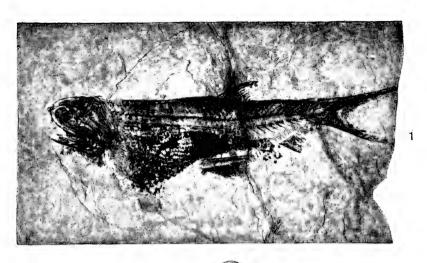
圖 版 X

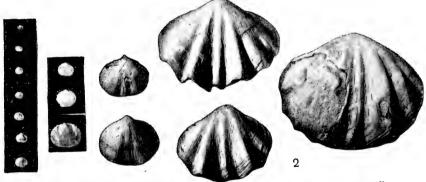
- 圖 1. Rhizocorallium devonicum Heck. 粉砂質灰岩夾層中平 行于岩層層理面的無脊椎动物 ── 大概是蠕虫 ── 的环形孔道。泥盆系主要地区上泥盆系普什科夫層。錫亞斯河。※ أ﴿
- **1.** Fuecides. 頁岩中云母粉砂岩夾層的食軟泥虫——大概是蠕虫——树枝形 **孔道。**泥盆系主要地区上泥盆系普什科夫層。錫亞斯河
- 3. Taonurus(Spirophyton), 泥質碎屑灰岩中复杂的、环形的、分布在螺旋形面上的食軟泥虫——大概是螺虫——孔道。莫斯科盆地西北翼下石炭系。姆斯塔河,博罗維奇市外。×½

圖版XT

- 圖 1 和 2. Corophioides. 掘孔無脊椎动物,大概是十足 鰕 的 环形 孔 穴 填 充物,带有小皺紋──蝦足在壁上的擦痕。老第三系。哈薩克苏維埃 社 会主义共和国,卡拉庫姆
- 圖 3. Rhizolites. 掘孔十足蝦直的孔穴填充物。 其上帶有小皺紋—— 蝦足在壁上的擦痕。白堊系与老第三系交界处。薩拉托夫省,沃尔斯克城
- 圖 4. Helminthoides. 在海底面上的弯曲的爬行 —— 大約是蠕虫 爬行的—— 痕跡的填充物,各个管相互毗鄰。弗利含瓦雅層。新疆。巴格蘭庫利。×1.5
- 圖 5. Cauler pites pennatus Eichw. 在灰岩層下表面上帶有橫的、斜布小皺紋的埂子。泥盆系主要地区上泥盆系楚多沃層。錫亞斯河。×½









3

圖 版 XI

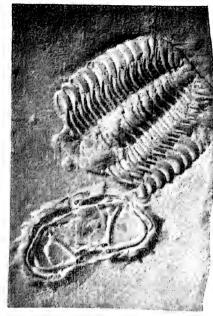
- 圖 1. 帶有魚卵的 Coccole pis aniscowitchi Gor.-Kulcz。上侏罗系。湖成頁岩 狀灰質白云岩("紙頁岩")。卡拉套古生物学禁区。南哈薩克斯坦
- 圖 3. 菊石幼壳 (最可能 是 Aeoneceras trautscholdi [Sinz.]), 剛从卵中解 出。下白堊系。伏尔加河。烏里揚諾夫斯克市。×13

圖 版 XII

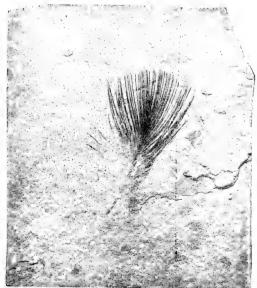
- 圖 1. 头足类 Parabelo peltis? sp. (Teuthoidea 亞目) 的壳, 帶有 具 色 素 (墨 汁) 的 墨囊。上侏罗系伏尔加層。科斯特罗馬省,翁查河
- 圖 2. Phacops (Trimeroce phalus) macrophtalmus (Reinhl. Richter)脫完时掉下的完。法明層。阿克秋宾斯克省。詹盖茲阿加契河(摘自 3 A. 馬克西莫娃著作。1955)。×1.5
- 圖 3. 琥珀里的蜘蛛。下第三紀沉积。加里宁格勒省。×8
- 圖 4. 上第三紀湖成泥灰岩岩板表面的鳥羽。 北吉尔吉斯,科奇科尔卡以南。 ×1.5

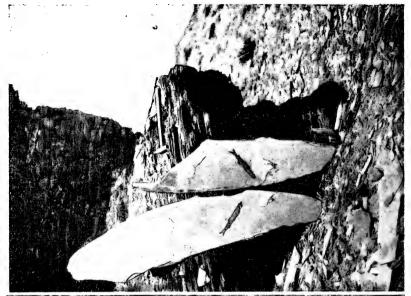
圖版XIII











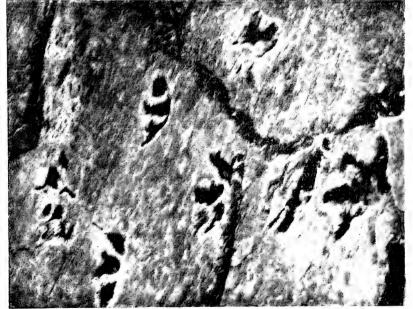


圖 版 XY

- **圖 1. 庫塔伊**錫市附近薩塔普利阿山上灰岩表面上的白堊紀恐 龙 遺 跡。(薩塔普利阿禁区)
- 圖 2. 頁狀灰質白云岩—— 侏罗紀晚期湖相沉积——中的硬鳞魚 Pteroniscus。 卡拉奮古生物学禁区。南哈薩克斯坦

圖 版 XX

- 圖 1. 有大量所謂 Rhizolites 掘孔中尾蝦 Callianassa 孔穴的填充物——的 露头,在碳酸鹽膠結的粉砂岩下面的層面上。老第三系苏札克層。 南費 尔干納,伊斯法拉河
- 圖 2. 为击岸浪削平的及为食石軟体动物 Lithodomus 磨蝕的 古 生代 灰 岩 表面,灰岩形成老第三紀阿萊期的陡岩海岸。 塔吉克苏維埃社会主义共和国,烏拉秋別市附近

图 版 XV

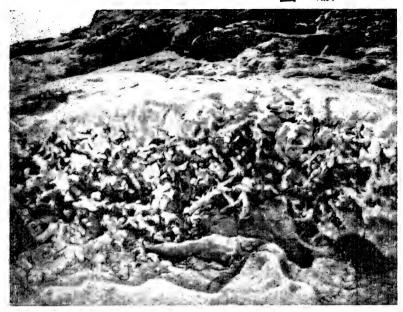




图 版 XVI





圖 版 ⅩⅥ

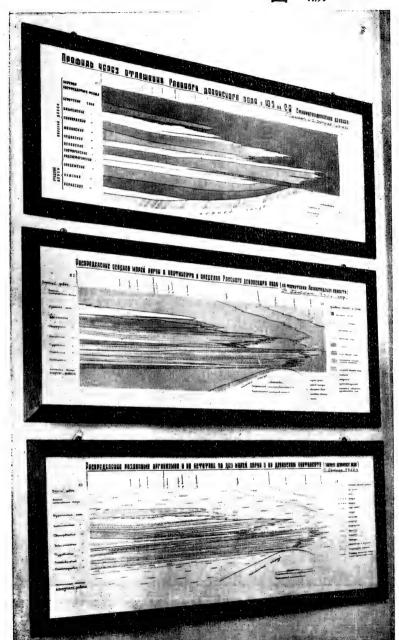
圖1 和 2. 取景不同的野外照相

- 1. 夾有頁岩(往上变为灰岩)夾層含牡蠣岩層露头的全景
- 2. 一个含牡蠣岩層的詳細結構。老第三紀土尔克斯坦建造。北費尔干納

圆版ⅩⅧ

苏联科学院古生物陈列館中的古生态学展**覽。** 自上而下:

- 1 地層学断面圖;
- 2 ——沉积物断面圆;
- 3 ——通过泥盆系主要地区东半部的古生态学断面圖



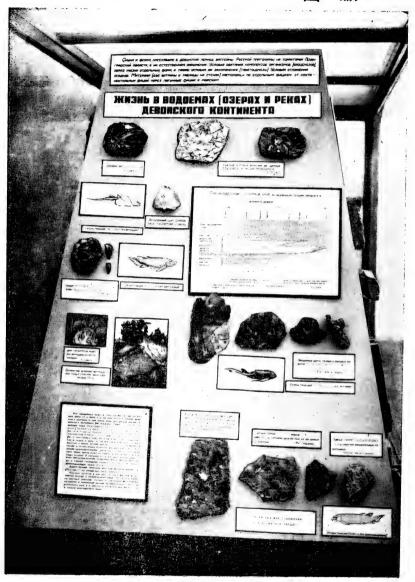


圖 版 🛛 🗎

苏联科学院古生物陈列館中的古生态学展覽。 以"泥盆紀海中生活"为题的一部分陈列品

圖 版 XX

苏联科学院古生物陈列館中的古生态学展覽。 以"下石炭紀海中生活"为題的陈列品詳解



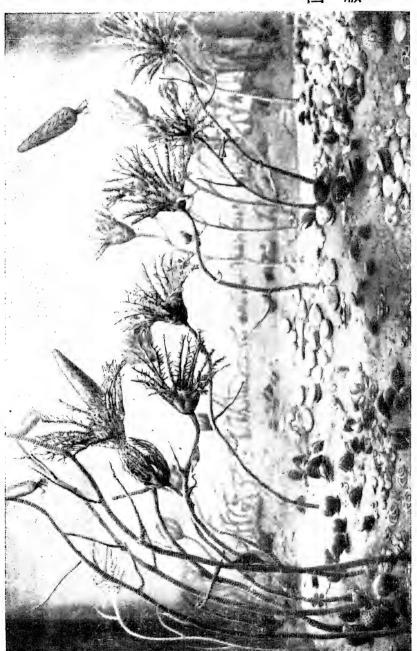


圖 版 XX

楚多沃期坚硬的海底地区的生活圖(俄罗斯地台泥盆系主要地区范圍內的上 侏罗紀海)。根据在侵蝕的灰岩層面上(見圖版 Y 和 Y , 圖 2)及堆叠在其上面 的介壳中所發現的处于生長狀况的动物類的再造圖(模型)。苏联科学院古生物 陈列館。以 泥盆紀海中的生活"为題的一部分展覽品





58.316 526-1 古生态学概論2441

58.316 古生态学校篇2441 526-1

> 58.316 526-1

統一書号: 15038-645

定 价: 0.99元